# 平成26年度

放射性廃棄物共通技術調查等事業

# 放射性廃棄物重要基礎技術研究調査 (国庫債務負担行為に係るもの) 報告書

(平成 28 年度分)

平成29年3月

公益財団法人 原子力環境整備促進・資金管理センター

本報告書は、経済産業省からの委託事業として、公 益財団法人 原子力環境整備促進・資金管理センター が実施した平成26年度「放射性廃棄物共通技術調査 等事業(放射性廃棄物重要基礎技術研究調査)(国庫 債務負担行為に係るもの)」※の、平成28年度の成 果を取りまとめたものです。

(※本事業は平成29年度までの4ヵ年の事業である)

# 【目次】

1. はじめに1
1.1 調査目的と調査内容1
1.1.1 <b>調査目的</b>
1.1.2 調査内容1
1.2 調査の計画立案と実施方針1
1.2.1 選定した研究開発に関する進捗管理・取りまとめに関する作業計画4
2. 研究開発に関する進捗管理・取りまとめ5
2.1 進捗管理の実施
2.2 選定された研究テーマの平成 28 年度の成果概要6
2.2.1 実施研究 1 研究者:京都大学 柏谷公希7
2.2.2 実施研究 2 研究者:京都大学 奈良禎太9
2.2.3 実施研究 3 研究者:福島工業高等専門学校 金澤伸一
2.2.4 実施研究 4 研究者:京都大学 小林大志13
2.2.5 実施研究 5 研究者:東北大学 千田太詩15
2.2.6 実施研究 6 研究者:東京大学 小松崎俊作17
2.3 検討委員会による平成 28 年度の研究成果に対する評価
2.4 地層処分基盤研究開発に関する検討28
2.4.1 地下研究所を活用した国際共同研究の実施状況29
(1) ユーラトムプロジェクトにおける地下研究所を活用した国際共同研究29
<ul><li>(2) DECOVALEX プロジェクトにおける地下研究所を活用した国際共同研究30</li></ul>
(3) モン・テリプロジェクトにおける地下研究所を活用した国際共同研究32
(4) グリムゼル試験サイトにおける地下研究所を活用した国際共同研究34
(5) SKB タスクフォースにおける地下研究所を活用した国際共同研究

別添資料 実施研究報告

研究報告1 断層周辺の地下水流動特性および物質移行特性に関する包括的研究

研究報告2 岩石き裂の治癒作用を利用した不連続面のバリア性能向上に関する研究

研究報告3 天然バリアと人工バリアの力学特性を考慮した放射性廃棄物処分施設の

長期的な力学挙動予測システムの開発

- 研究報告 4 硝酸塩影響評価のための高イオン強度下におけるアクチノイドの溶液化 学的研究
- 研究報告 5 地層処分の性能評価の精緻化を目指した薄片状雲母を用いた核種の収着 メカニズムに関する基礎的研究
- 研究報告 6 高レベル放射性廃棄物処分に関わるアジェンダ・セッティング(政策課題 設定)の基礎的研究

# 1.はじめに

# 1.1 調査目的と調査内容

# 1.1.1 調査目的

我が国において、これまでの原子力発電の利用に伴って放射性廃棄物が発生しており、 その処理処分対策を着実に進める必要がある。高レベル放射性廃棄物の地層処分や長半減 期低発熱放射性廃棄物(TRU 廃棄物)をはじめとする低レベル放射性廃棄物の処理処分等 に係る政策立案や研究開発については、国や関係機関、処分実施主体(原子力発電環境整 備機構:NUMO)等の適切な役割分担のもとで進めていくことが重要である。

これらの背景を踏まえて、本事業では、平成26年度より4ヵ年の事業期間で高レベル放 射性廃棄物の地層処分を中心とした先進的な研究開発を実施するとともに、今後の我が国 の基盤研究開発の課題を検討することにより、処分実施主体が将来処分事業を進めるにあ たって必要となる技術基盤の整備を図ることを目的とする。

## 1.1.2 調査内容

上記の調査の目的を踏まえ本事業では、処分技術に関連する先進的な研究開発テーマ及 び研究実施者を公募したうえで選定し、当該テーマに関する研究開発を実施するとともに、 研究の実施に係る進捗管理や成果のとりまとめを行う。さらに、選定した研究開発テーマ に関連して、「地層処分基盤研究開発に関する全体計画(平成25年度~平成29年度)」(以 下、全体計画という)に示される研究開発状況の中間評価、及びその後の研究開発状況の チェックアンドレビューも合わせて行う。

# 1.2 調査の計画立案と実施方針

前述した調査内容に基づき、平成 26 年度~平成 29 年度の具体的な作業内容について表 1.2-1 に示す。

表 1.2-1 本事業における平成 26 年度~29 年度の作業内容

(1) 処分技術に関連する先進的な研究開発テーマの選定	
① 研究開発テーマの選定	
概ね平成 26 年 9 月までに、平成 25 年度放射性廃棄物共通技術調査等事業	(放射性廃棄物

重要基礎技術高度化調査)における海外における地層処分や代替処分技術等の最新の研究 開発動向調査結果(平成25年度放射性廃棄物共通技術調査等事業放射性廃棄物重要基礎技 術高度化調査報告書

http://www.enecho.meti.go.jp/category/electricity\_and\_gas/nuclear/rw/library/library05.
html にて公開)を踏まえてテーマを公募し、処分に見識がある有識者(5名程度を想定)
による選考を経て、同年10月までに5テーマ程度を選定する。有識者の選定や選考委員会の実施に当たっては、資源エネルギー庁と調整、相談の上、実施する。

② 選定基準

研究開発テーマの選考・選定にあたっては、前述した平成25年度の調査結果等を踏まえる とともに、各分野別(地質環境調査技術、処分場の建設・操業・閉鎖にかかわる工学技術、 安全評価技術、使用済燃料直接処分技術)の検討委員会での議論や、総合資源エネルギー 調査会電力・ガス事業分科会原子力小委員会放射性廃棄物ワーキンググループでの議論(地 層処分の社会的受容性の拡大に資する技術(回収可能性、代替オプション検討等))を踏ま えた選定とする。

③ 研究実施者の公募

選定した研究テーマについて公募を行い、研究実施者の決定及び実施に必要な事務手続き などを行う。公募の手順等については、過去の実績を踏まえ以下の通りとする。

- ・ 公益財団法人原子力環境整備促進・資金管理センター(以下、原環センターという)のホームページ上にて公募要領を掲載する。その後1ヶ月程度公募を実施し応募者を募る。その際、研究開発テーマに関連した学会のメーリングリストなども活用し広く情報を伝えることに留意する。
- ・ 公募期間後に応募者から提出された提案書等について、選考委員会に諮り書類審査を行う(1週間程度)。
- ・ 書類審査を通過した応募者を対象に、速やかに選考委員会を開催し二次審査を行う。二
   次審査では、研究内容に関する応募者からのプレゼンを行い、最終的な研究実施者を決
   定する。
- 研究実施者決定後、速やかに研究が開始できるよう、原環センターは研究実施者と再委
   託契約を行う。なお、再委託契約に伴う全ての権利(知的財産権など)は、原環センターに原則帰属させるよう留意する。また再委託先は原環センターと同様に、秘密の保持
   に留意し、漏えい防止の責任を負う。

なお、公募に係る手続きなどは資源エネルギー庁の委託事業事務処理マニュアルに準拠 する。また、応募者がなかった研究テーマについては、選考委員会の有識者からの推薦に より研究実施者を選定することも可とする。

(2)(1)の研究開発に関する進捗管理・取りまとめ

(1)の研究開発に対して、進捗管理や成果の取りまとめを実施する。具体的には、大学 等の外部有識者からなる検討委員会(親委員会及び分野別委員会(地質環境、工学技術、 性能評価、直接処分の4分野))を設置し、各委員会において、対応する(1)で選定した 研究開発内容・進捗状況に関する中間及び最終報告を研究実施者に行わせ、チェックアン ドレビューを行う。検討委員会の委員の選定(各委員会で6~8名を委員として選定するこ とを想定)や実施に当たっては、資源エネルギー庁と調整、相談の上、実施する。

また、検討委員会では、上記に関連する「地層処分基盤研究開発に関する全体計画(平 成 25 年度~平成 29 年度)」に示される平成 26 年度までの研究開発状況の中間評価も合わ せて行うこととし、そのために必要な事務局(日程調整、会議場所の確保、資料の準備、 議事録の作成など)も務める。研究開発状況の中間評価に関する検討委員会は、上記 4 分 野の委員会を3回程度、親委員会を2回程度開催する。

表 1.2-1 に示した作業内容についてまとめると、以下のように整理される。

- (1) 処分技術に関連する研究開発テーマの選定(平成26年度のみ実施)
  - ▶ 研究開発テーマの選定(研究テーマについて選定委員会に諮り決定)
  - 研究実施者の公募(実施者については選定委員会で審査・決定)
- (2) 選定した研究開発に関する進捗管理・とりまとめ(平成 26 年度~29 年度の各年度実施)
  - > 選定した研究開発テーマ実施に関する進捗管理・取りまとめを行い、その一環として検討委員会を設置し、研究者によるプレゼン報告(中間報告、最終報告)に対してチェックアンドレビューを実施
  - 研究管理の進捗・取りまとめに関連して、全体計画に係る研究開発状況に関して、 平成 26 年度に中間評価、及び平成 27~29 年度はチェックアンドレビューを検討

委員会にて行う。

次節で、平成28年度に実施する作業計画を整理する。

# 1.2.1 選定した研究開発に関する進捗管理・取りまとめに関する作業計画

前述の計画立案と実施方針を踏まえて、平成28年度における研究開発テーマに関する進 捗管理・取りまとめについては、以下を実施することを計画した。

- ・平成26年度に選定された研究開発に関する平成28年度における進捗管理・取りまとめ
  - ① 検討委員会において中間報告・最終報告を行うことにより進捗管理を行う
  - ② 電子メールや研究者の所属する大学等への訪問し意見交換を実施することにより進 捗管理を行う
  - ③ 各研究者から提出された研究報告書の概要を取りまとめる
- ・全体計画の中間評価
  - ④ 地層処分基盤研究開発調整会議(以下、調整会議という)における全体計画の中間
     評価対応や全体計画改訂のための作業について、事務局として支援
  - ⑤ 中間評価を行う検討委員会の運営

①については、表 1.2・1 にも示したように、大学等の外部有識者からなる検討委員会(親委員会及び分野別委員会(地質環境、工学技術、性能評価、直接処分の4分野))を設置し、 各委員会において、対応する研究開発内容・進捗状況に関する中間及び最終報告(それぞれ9月頃と年度末頃に開催)を研究実施者に行わせ、チェックアンドレビューを行う。

②については、上記のように、電子メールや各大学等への訪問により意見交換を実施し、 研究の進捗について管理する。なお、大学等への訪問は、今年度の実験・研究実施方針や 計画等についての意見交換を行うため、今年度の早い時期に実施することとした。

③については、各研究者から1月中旬頃に研究報告書のドラフト版を、3月中旬に研究報告書の最終版を原環センターに提出することにより、研究の進捗管理を行う。また、研究報告書の概要をとりまとめる。

④⑤については、調整会議における全体計画の中間評価のための対応を行うこととする。 (ただし、後述するように調整会議の位置づけの変化に伴い、適宜対応した。)

# 2.研究開発に関する進捗管理・取りまとめ

本事業で平成26年度に選定された処分技術に関連する6件の研究テーマについては、平 成29年度までの毎年度、検討委員会を設置して研究開発内容・進捗状況に関する中間及び 最終報告を研究実施者に行わせ、チェックアンドレビューを行うこととしている。平成28 年度については、9月頃に中間報告を、年度末頃に最終報告を行うこととした。

中間報告、及び最終報告における 6 件の研究テーマの進捗状況のチェックアンドレビュ ーを実施するための検討委員会(親委員会及び分野別委員会(地質環境、工学技術、性能 評価、直接処分の4分野))を設置した。なお、この検討委員会は、前述したように、地層 処分基盤研究開発に関する全体計画の中間評価及び関係機関における研究開発の進捗に関 するチェックアンドレビューも実施することとなっている。

また、上記検討委員会によるチェックアンドレビューの他に、研究実施者との間で電子 メールや各研究者が所属する大学等を訪問して意見交換を行うことにより、進捗管理を実 施した(2.1節参照)。

以下の 2.2 節において、6 件の選定された研究テーマの平成 28 年度の成果概要について 整理する。2.3 節では、設置した検討委員会による、各研究者から平成 28 年度の研究成果、 来年度の計画などの報告に対する評価について取りまとめる。

また、2.4節において、地層処分基盤研究開発に関する検討に資する情報整備として、諸 外国の地下研究所における国際共同研究に関して調査し取りまとめた。

# 2.1 進捗管理の実施

研究実施者が行っている研究の進捗管理については、電子メールによる各研究者からの 種々の問い合わせへの対応を行うとともに、研究者が共同研究者等と会議を行う機会など を利用して、大学を訪問し意見交換を実施した。

電子メールによる対応については、研究者による海外出張の計画・実施の管理、経理処 理方法に関する質疑応答、研究者の履行体制変更に伴う手続き、学会・シンポジウムや論 文での研究成果の発表の管理などを実施した。

さらに、以下の大学の訪問による意見交換を実施した。

日時	訪問場所	研究者名
平成 28 年 5 月 12 日	京都大学	京都大学 奈良禎太、小林大志
平成 28 年 5 月 17 日	福島高専	福島高専金澤伸一

# 2.2 選定された研究テーマの平成28年度の成果概要

- ・実施研究1 研究者:京都大学 柏谷公希 断層周辺の地下水流動特性および物質移行特性に関する包括的研究
- ・実施研究2 研究者:京都大学 奈良禎太 岩石き裂の治癒作用を利用した不連続面のバリア性能向上に関する研究
- ・実施研究3 研究者:福島工業高等専門学校 金澤伸一 天然バリアと人工バリアの力学特性を考慮した放射性廃棄物処分施設の長期的な力学挙動予測システムの開発
- ・実施研究4 研究者:京都大学 小林大志 硝酸塩影響評価のための高イオン強度下におけるアクチノイドの溶液化学的研究
- ・実施研究5 研究者:東北大学 千田太詩 地層処分の性能評価の精緻化を目指した薄片状雲母を用いた核種の収着メカニズムに関する基礎的研究
- ・実施研究6 研究者:東京大学 小松崎俊作 高レベル放射性廃棄物処分に関わるアジェンダ・セッティング(政策課題設定)の基礎的研究

## 2.2.1 実施研究 1 研究者: 京都大学 柏谷公希

研究テーマ:断層周辺の地下水流動特性および物質移行特性に関する包括的研究

(背景・目的)

断層はその両側で変位の認められる割れ目もしくは割れ目ゾーンであり、一般に破砕帯 を伴うことが多く、破砕帯を構成する破砕物質はその粒径に応じて細粒なものは断層ガウ ジ、粗粒なものは断層角礫と呼ばれている。一般に破砕帯は割れ目が発達していることで、 母岩と比較して高い透水性を示すことが多いが、主に断層ガウジからなる細粒粘土化帯は、 透水性が低く遮水構造として機能し、周辺の地下水流動を制限することが知られている。 このように、断層はその内部構造に応じて地下水流動や物質移行における主要な経路(パ ス)と障壁(バリア)の両方の機能を有すると考えられている。断層の内部構造や不均質 性を踏まえ、断層破砕帯が周辺の地下水流動や物質移行に及ぼす影響を明らかにすること により、より実現象に即した核種移行解析が可能となり、地層処分の安全評価における地 下水シナリオの評価を高度化する上で貢献すると考えられる。

上記を背景として本研究では、断層周辺の地下水流動及び物質移行における断層のパス あるいはバリアとしての機能を明らかにすることを目的とする。さらに、断層の地下水流 動および物質移行におけるパス、バリアとしての機能を評価するための手法を構築するこ とを目的とする。

#### \* \* \* \* \*

(平成28年度の実施計画)

平成 28 年度は、岐阜県瑞浪地域に分布し、平成 26 年度に本研究のモデルサイトとして 選定した主立坑断層と月吉断層を対象として、断層周辺に分布する地下水の物理化学パラ メータを測定するとともに、地下水試料を採取してその化学特性、同位体特性を分析し、 断層周辺におけるそれら特性の空間分布を明らかにする。研究サイトでは、国立研究開発 法人日本原子力研究開発機構 (JAEA) により継続的に地下水の分析が行われていることか ら、その公表されたデータを活用し、空間分布に加えて、研究坑道掘削に伴うこれら特性 の時間変化についても検討する。

また、断層の水理特性を考慮した、研究用用地を含む広域的な水理地質モデル(広域モ デル)を作成し、地下水流動解析を行う。推定された地下水流動状態に基づいて、塩化物

イオンとトリチウムを対象とした物質移行解析を実施し、地下水分析から明らかとなった これら特性の空間分布や時間変化と比較する。

#### \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の成果概要)

JAEA 瑞浪超深地層研究所の研究坑道において、深度 200m、300m、400m、500m の各 ステージから掘削された 5 本のボーリング孔の 12 の採水区間で地下水試料を採取し、地下 水中の主要溶存成分、アルカリ度、微量元素、水素酸素同位体比、溶存ガス、トリチウム、 SF6 (六フッ化硫黄)、CFC (フロンガス)の分析を行った。分析によって得られた地下水 の主要成分等のデータ、及び JAEA による地下水のモニタリングデータを合わせて主成分 分析を実施した結果、第 1 主成分は浅部と深部の地下水の混合に対応するものと考えられ た。また、第 1 主成分スコアは、断層南西側のボーリング孔では時間経過とともに明瞭に 減少し、その後一定となるのに対し、断層北東側のボーリング孔では一貫した変化傾向が 認められない等、断層の北東側と南西側には水質や同位体組成の違いが認められた。これ らの地下水の地球化学的特性の違いは、主立坑断層による遮水性の水理構造の機能による 可能性が示唆された。

広域モデルを用いた地下水流動解析では、既存研究におけるボーリング孔で実測された 地下水位と標高の関係と整合的な計算結果が得られた。次に、断層モデルを用いて地下水 流動解析を行った結果、断層の南西側に比べて北東側で水頭が高くなり、実測値と整合的 な結果となった。塩化物イオンとトリチウムを対象に実施した物質移行解析では、断層の 北東側では立坑掘削の影響領域が限定されるのに対し、南西側では浅部から塩化物イオン 濃度の低い地下水の浸透、及び深部から塩化物イオン濃度の高い地下水の上昇が認められ た。これらの解析結果は、地下水試料の分析結果と整合している。しかしながら、解析に よって得られた水頭や塩化物イオン濃度、トリチウム濃度は、実測値と一致しない結果と なった。そのため、現在考慮できていない水理地質構造や、断層周辺における浸透率の測 定結果などをモデルに取り込むことにより、水理地質モデルを改良することが課題と考え られる。

# 2.2.2 実施研究 2 研究者:京都大学 奈良禎太

研究テーマ:岩石き裂の治癒作用を利用した不連続面のバリア性能向上に関する研究

(背景・目的)

放射性廃棄物の地層処分においては、岩盤を天然バリアとして使用する。このことから、 岩盤には高い長期強度と遮蔽性が要求される。岩盤内では、き裂や空隙のネットワークが 流体の流路となるため、遮蔽性向上には、き裂の進展を防ぐとともに、き裂や空隙を閉塞 させることが効果的であると考えられる。日本では地殻運動が活発であり、地下には断層 や節理などの不連続面が数多く分布するが、巨視き裂を含む火成岩では、巨視き裂に断層 粘土を含めることにより、透水係数が低下することが期待される。また、岩石とコンクリ ートを水中に一緒に保存すると、岩石表面にカルシウム化合物が析出することが示されて おり、これらの効果を利用すれば、治癒した節理や断層を利用する形で岩石の遮蔽性を高 められる可能性があり、放射性廃棄物処分で大いに役立つ技術の可能性が期待される。た だし現状では、節理や断層がどの程度バリア性能を有するかについては十分には検討され ていない。

本研究では、岩石内の節理や断層の遮蔽性(バリア性能)を、破壊力学試験と透水試験 を用いて調べる。特に、岩石のき裂進展とその閉塞を同時に起こす試験を行い、さらに、 閉塞に寄与した析出物の同定を行うことにより、析出物の力学的耐久性を理解する。また、 節理や断層等の不連続面を有する試験片を用いて透水試験を行うことにより、断層や節理 のバリア性能を向上させ、その基礎情報を得ることを目標とする。

#### \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の実施計画)

粘土が岩石内のき裂を充填していることが認められることから、透水試験については、 原位置岩盤で採取された粘土そのものを用いて透水試験を行い、充填されている粘土の透 水係数を明らかにすることとした。さらに、カルシウム化合物や粘土によって閉塞した節 理(引張破壊)を持つ岩石を用いて透水試験を行うことにより、析出物によって閉塞した 節理を持つ岩石の遮蔽性を調べることとした。

破壊力学試験については、水中環境下において 1 カ月程度連続で破壊力学試験を行い、 き裂進展に関するデータを取得するとともに、き裂閉塞に関するデータ取得を行った。特

に、周辺環境のカルシウム濃度が異なる水中で試験を行うことによって、カルシウム濃度 がき裂の進展や閉塞に及ぼす影響を調べる。さらに、電子顕微鏡により岩石内部構造の観 察を行うとともに、き裂の閉塞に寄与した物質の同定を行うこととした。

#### \* \* \* \* \*

瑞浪超深地層研究所の研究坑道においてボーリングにより得られたインタクトな土岐花 崗岩と坑道壁面から採取された粘土を供試体として、同じトランジェントパルス法による 室内透水試験装置で個別に透水係数の測定を行った。その結果、粘土(主成分はイライト) の透水係数は、インタクトな花崗岩より 1 オーダー程度高く、巨視き裂を含む花崗岩より は 3~4 オーダー低い値となり、粘土層を含む花崗岩と同程度の値となった。 この結果か ら、開口したき裂を有する岩石の透水性は、粘土鉱物によってき裂が充填された場合には、 インタクトな岩石の透水性に近づくことが考えられる。

続いて、巨視き裂を含む花崗岩に微細な粘土粒子を含む水を流し続けることにより、フ ローポンプ法にて透水試験を行った。その結果、試験開始から一週間経過した後に、差圧 が上がり始め透水性が低下することが確認された。このことから、巨視き裂を含む花崗岩 中での粘土の沈殿によるき裂閉塞により、花崗岩の透水性の低下が生じる可能性が示唆さ れた。

破壊力学試験については、大島花崗岩の供試体に対して初期き裂を導入し、定変位法に よるダブルトーション試験を大気環境と水中環境(蒸留水の場合と水酸化カルシウム溶液 中の場合)で行った。その結果、大気中よりも水中環境下において、き裂進展速度が高く なり、さらに、同じ水中環境中においても、水酸化カルシウム水溶液中の場合では、蒸留 水中よりもき裂進展速度が低くなる結果となった。また、今回の実験により、従来取得で きなかった 10<sup>-10</sup>m/s 程度の、低いき裂進展速度を取得することができた。

# 2.2.3 実施研究 3 研究者:福島工業高等専門学校 金澤伸一

# 研究テーマ: 天然バリアと人工バリアの力学特性を考慮した放射性廃棄物処分施設の長 期的な力学挙動予測システムの開発

(背景・目的)

地層処分施設の長期予測解析において、人工バリア(以下、ベントナイト緩衝材)の再 冠水時の不飽和状態での膨潤挙動と、その後の飽和時の圧密などの挙動は別々に検討され ており、連続的に解かれた例がない。また、天然バリア(以下、岩盤)とベントナイト緩 衝材の相互関係の力学挙動を解析した例も無い。しかしながら、近年では個々の事象の予 測技術が開発・高度化され、岩盤を含めた処分施設の建設から超長期にわたる挙動を連続 的に解析できるところまできている。

本研究では、処分施設の建設から閉鎖までの期間に着目し、岩盤とベントナイト緩衝材 の力学特性を考慮できるモデルを組み込んだ、熱/土/水/空気連成有限要素解析を実施 し、建設から供用までの力学挙動を連続して解くことで、岩盤とベントナイト緩衝材の長 期的(数十万年オーダー)な力学的相互作用を把握することを目的とする。さらに、解析 条件の選定や解析結果の評価方法までの一連の流れを整備し、処分施設の長期的力学挙動 の予測システムを開発することを目標とする。

#### \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の実施計画)

さまざまな温度変化による吸水過程でのベントナイト膨潤特性、及び温度変化によるベ ントナイトの一軸強度を、圧密試験機、または一軸試験機を用いた室内実験にて計測する。 また、溶存溶解モデル(ヘンリーの法則を考慮した液相・気相の連続条件式)を連成解析 コードに組み込むことにより解析シミュレータの開発・高度化を行い、ベントナイト緩衝 材内部の封入空気に与える影響を検討する。

#### \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の成果概要)

ベントナイトの飽和度を 30~70%、温度を 30~80℃に変化させて一軸強度を計測した結果、温度が上昇するにしたがって徐々にベントナイトの強度が低下する傾向が確認された。

一方で、飽和度の上昇に伴うベントナイトの強度分布は山なりを示すような結果となった。 この結果は、ベントナイトも土の締固め曲線のような力学挙動を示すことを示すものと考 えられる。

地下水の再冠水による緩衝材の不飽和~飽和の状態変化および膨潤挙動の解析について は、土/水/空気連成有限解析コードのDACSAR-MPを用い、さらに空気溶存を考慮する ことができるようにした。軟岩系岩盤での処分孔竪置き方式を断面として、地下水浸入に よる坑道内の飽和度分布の経時変化を解析した。解析の結果、再冠水完了期間100年の場 合では、地下水浸潤により坑道および処分孔周囲から飽和が進行し、約60年で廃棄体周囲 の緩衝材が飽和した。一方、再冠水完了期間10年の場合ではその期間になっても廃棄体上 部の緩衝材に不飽和の部分が存在する結果となった。このことから、早期に再冠水する条 件では、外周部の緩衝材が飽和・膨潤し難透水層となる影響により内部の浸潤が遅くなる ことで再冠水が完了しても不飽和の部分が残るものと考えられた。また、廃棄体近傍の最 も飽和が遅い緩衝材に関して、透水係数の違いによる飽和度の変化を再冠水期間を100年 で設定して解析した結果、透水係数が1.0×10<sup>-13</sup>m/sの条件では再冠水完了期間を過ぎ ても緩衝材が飽和したが、透水係数が1.0×10<sup>-13</sup>m/sの条件では再冠水完了期間を過ぎ

## 2.2.4 実施研究 4 研究者:京都大学 小林大志

# 研究テーマ:硝酸塩影響評価のための高イオン強度下におけるアクチノイドの溶液化学 的研究

(背景・目的)

TRU 廃棄物の中で、濃縮廃液固化体等の主にグループ3の廃棄物は多量の硝酸塩を含み、 核種の収着性や核種の溶解度に影響を及ぼす可能性が指摘されている。TRU 廃棄物に含ま れる硝酸塩が処分施設内や近傍においてアクチノイドの移行挙動に与える影響を定量的に 評価するため、高濃度硝酸ナトリウム溶液中でのアクチノイドの錯生成、酸化還元、コロ イド挙動について検討するとともに、反応に関わる熱力学データを取得する。高イオン強 度下でのアクチノイドの熱力学モデルを提案し、硝酸塩影響下でのアクチノイドの化学的 挙動の理解及びその定量的評価につなげる。

## \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の実施計画)

4価アクチノイドの炭酸錯体の生成に及ぼすイオン強度(硝酸ナトリウム濃度)影響につ いて、27年度はアナログ元素である4価ジルコニウムを用いて検討してきたが、28年度は 4価プルトニウムを用いた実験を行う。4価金属水酸化物のコロイド挙動については、27 年度で検討した範囲より幅広いイオン強度におけるゼータ電位の傾向を調べ、熱力学デー タによるゼータ電位の再現モデル検討の改良を試みる。硝酸イオンのアクチノイドの酸化 還元反応に及ぼす影響に関しては、その検討の前段として、硝酸イオンの逐次還元反応に 着目し、硝酸イオンの還元反応で生成される亜硝酸イオンの濃度測定を検討する。

#### \* \* \* \* \*

(平成28年度の成果概要)

プルトニウム水酸化物懸濁母溶液に、予め炭酸イオンと硝酸イオン濃度を調整した資料 溶液を添加し、3、8、および21週間静置した後に、限外ろ過した上澄み液に含まれるプル トニウム濃度を測定した。その結果、3、8 及び21週間後のプルトニウム溶解度は、pHc (水素イオン濃度)が9~10にかけて増加し、10以降では減少した。また、プルトニウム 溶解度(log [Pu])は、炭酸イオン濃度(log [C]tot)に対して傾きおよそ4で増加する傾向 を示し、特に炭酸イオン濃度が低い場合、プルトニウム溶解度のイオン強度依存性はより 顕著に表れる結果となった。さらに、得られた溶解度から、熱力学データに基づく解析を 行い、プルトニウム加水分解種と炭酸錯体の錯生成定数を求めた。解析では、2元および3 元の炭酸錯体を設定し、また、プルトニウム加水分解種及び炭酸錯体の錯生成定数や溶解 度積は文献報告値を用い、SIT のイオン相互作用係数をパラメータとする解析を行ったが、 解析のさらなる信頼性向上が必要と考えられた。

4 価シルコニウム水酸化物コロイドのゼータ電位については、硝酸イオン濃度を 0.03~ 0.5M の範囲で測定を行った。その結果、ゼータ電位の絶対値はイオン強度が低くなるほど 大きくなる傾向を示した。また、ジルコニウムの加水分解反応を基にジルコニウム水酸化 物の形式電荷を求め、その結果を用いてイオン強度 0.03~2.0M の範囲でゼータ電位を計算 してみたところ、実験結で得られたゼータ電位の変化傾向が概ね再現できた。しかしなが ら、すべり面までの距離やコロイドに取り込まれた溶媒イオン効果のパラメータ値の解釈 が課題となった。

硝酸イオンの還元反応では、ヒドロキノン、亜ジチオン酸ナトリウム、スズ 2 価および 鉄粉 (Fe(0)) 共存下 (3 か月間) の硝酸ナトリウム溶液および亜硝酸ナトリウム溶液の pH、 Eh 値を測定するとともに亜硝酸イオン濃度を測定した。鉄粉 (Fe(0)) 共存下では硝酸イオ ンの還元反応が進行したが、ヒドロキノン、亜ジチオン酸ナトリウムおよびスズ 2 価の共 存下では硝酸イオンから亜硝酸イオンへの還元反応がほとんど進行しないことが分かった。

## 2.2.5 実施研究 5 研究者:東北大学 千田太詩

# 研究テーマ:地層処分の性能評価の精緻化を目指した薄片状雲母を用いた核種の収着メ カニズムに関する基礎的研究

(背景・目的)

地層処分システムの天然バリアレファレンスとして使用されている花崗岩については、 構成鉱物の一つである黒雲母が高い核種収着性を示すことが知られており、このことによ り花崗岩の有する核種移行遅延効果への寄与が大きいと考えられている。一方で、既往の 核種収着データのほとんどは一定粒径に粉砕された粉末試料を用いた収着試験によって取 得されているため、実際の地下環境における鉱物の物理的および化学的特性を十分に反映 できていないと考えられている。実際の地下環境においては、黒雲母は粉砕状態ではなく、 花崗岩内に薄片の形状で含有すると想定され、核種収着はその劈開面および断口部で異な ると考えられている。

本研究では、雲母の異方性が核種収着挙動に与える影響について基礎的知見を取得し、 核種移行評価への反映方法を併せて提示することにより、天然バリア中の核種移行評価(地 層処分システムの性能評価)に資することを目的とする。具体的には、薄片状雲母を用いた 核種取り込みを実験的手法により調べ、雲母が有する異方性が核種収着挙動に与える影響 について基礎的知見を取得する。さらに、取得データをもとにした拡散・収着を考慮した 二次元数値解析を実施するとともに、雲母薄片への核種収着に重要となる因子を整理し, 核種移行評価への反映手法を提示する。

#### \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の実施計画)

平成27年度に実施した薄片状黒雲母による3価イオンのEuの収着試験を継続して実施 し、さらに1価イオンのCsと2価イオンのSrの収着実験も実施する。27年度のEu収着 に対するpH依存性に関する検討と同様に、Cs、Srの収着に関しても収着のpH依存性に ついて検討する。また、収着されたイオンの収着試験後の黒雲母薄片内分布についても調 べる。さらに、黒雲母薄片内への核種の移行挙動について数学モデルにより評価を行う。 また、黒雲母に加えて緑泥石と絹雲母に対するCs、Srの収着挙動についても検討する。

#### \* \* \* \* \*

(平成 28 年度の成果概要)

黒雲母薄片に対する Cs の収着試験結果では、pH 5 に比べて pH 8 において収着が大きく なった。また、Cs の収着は試験開始後に顕著に進み、その後はほとんど変化しないのに対 し、Eu の収着は時間の経過とともに増加した。一方で、Sr の収着は Eu、Cs と比較して小 さく、溶液中の Sr 濃度低下はわずかであった。より Cs また、収着実験後の黒雲母薄片の 中心部分 (center)、片の端面 (edge1)、角の端面 (edge2) における Cs、Sr、Eu の分布 について飛行時間型二次イオン質量分析法 (SIMS-TOF) により分析したところ、黒雲母 薄片の center では収着元素の検出がバックグラウンドレベルであるのに対し、edge1、edge2 の順に薄片内部へのトレーサー侵入が増加することが確認できた。また、定性的には価数 の小さい元素の方が薄片内部へ拡散浸入していることが示唆された。

黒雲母層間内の核種移行評価を行うために、二次元の拡散方程式による数値解析モデル を検討し、黒雲母層間内における Cs、Sr、Euのみかけの拡散係数を求めたところ、10<sup>-13</sup> ~10<sup>-11</sup> m<sup>2</sup>/s オーダーと試算され、Euについては文献と調和的であったが、Cs と Sr の拡 散係数については文献と一桁オーダーレベルで相違があるため、これらの拡散係数につい ては物質移行定数の適用に関して再検討が必要と考えられた。

# 2.2.6 実施研究 6 研究者:東京大学 小松崎俊作

# 研究テーマ:高レベル放射性廃棄物処分に関わるアジェンダ・セッティング(政策課題 設定)の基礎的研究

(背景・目的)

東日本大震災及び福島第一原子力発電所事故は、それまで気候変動対策やエネルギー安 全保障などの観点から世界各国で推進の気運が高まっていた原子力発電政策を大きく転換 するきっかけとなり、各国で改めて脱原発を含めたエネルギー政策論争が巻き起こってい る。一方で、事故によって放射性廃棄物処分に対する社会的認知が高まったにも関わらず、 最も重要な高レベル放射性廃棄物(HLW)の最終処分施設立地についての政策的議論は、 これまでのところ実質的にはほぼ進展がなかった。高レベル放射性廃棄物処分を実現する ためには、社会全体が処分を「今意思決定・実施すべき政策である」という意識を共有す ること、すなわちアジェンダ・セッティング(政策課題設定)が不可欠である。

本研究では、処分事業に対する国民・社会の理解促進と信頼性向上をはかる上での前提条 件となるアジェンダ・セッティングについての研究を通じて、社会的意思決定に関わる研 究の効率的な進展に貢献し、処分事業の社会的側面に関する理解を深めることを最終目標 とする。そのために、本研究は(1)高レベル放射性廃棄物処分のためのアジェンダが設定 されるための要因を抽出し、(2)我が国における高レベル放射性廃棄物処分のために有効 なアジェンダ・セッティングのあり方を提示することを目的とする。

#### \* \* \* \* \*

(平成28年度の実施計画)

平成28年度は、これまで数年にわたって行ってきた社会調査データを活用し、定量デー タの分析を通じた、具体的施策ないしその影響プロセスについて検討する。また、「科学的 有望地」の公表を見据えて、公表の前後での態度変容を観察・分析するための社会調査と、 パネルデータを用いた中長期的な態度の変遷を分析するための社会調査を実施する。

具体的には、(1)「周囲の意見」とそれに関する認知が態度形成に与える影響の分析、(2) 福島第一原子力発電所事故が人々の態度形成に与えた影響の分析、(3)高レベル放射性廃 棄物(HLW)処分に関わる人々の態度についての社会心理学調査、を実施する。

#### \* \* \* \* \*

(平成28年度の成果概要)

「周囲の意見」が態度形成に与える影響については、2016年にオンラインの質問紙調査 で実施した結果を分析した。調査では、2015年の調査にも参加した回答者を、2015年の質 間「高レベル放射性廃棄物」に関する知識の違いで「高知識群」「低知識群」に分類した。 さらに処分地選定の文献調査に対する態度を支持派・反対派に分類したうえで、それぞれ のグループに多数派・少数派であることをランダムに示し、その操作後に、高レベル放射 性廃棄物の地層処分に対するネガティブな意見及びポジティブな合計 18 の意見に対する、 同意の程度を測定した。その結果、「周囲の意見」が精緻化見込みモデルにおける周辺的情 報として機能していること、また、特に文献調査支持派のうち、中心ルートを用いると考 えられる高い知識を持つ集団では、支持派が多数と想定される環境において、むしろ手続 き等に対する不満が浮上しやすい傾向があることが明らかとなった。本分析結果は、HLW 処分に関する人々の態度形成を理解するうえで、二段階の態度形成過程(二重過程モデル) による解釈が有用なものであることを示すものであり、この結果と解釈について、追加的 な調査も含め、今後さらなる検証と検討が求められる。

原発事故が人々の態度形成に及ぼした影響分析に関しては、2011年の震災直前から2016 年まで毎年行われたインターネットパネル調査のデータを用いて(ただし、2014年のみ未 調査)、行政への信頼や原発についての評価とHLW処分場受け入れ態度の関連が、どのよ うに変化したのかをパネル分析によって検討した。その結果、処分場受け入れに関しては、 震災直後に人々の受け入れ態度が急激に高まり、policy window が開いていたことが示唆さ れるが、その効果は2年後にはすぐに失われることが示された。行政の信頼の効果は震災 によって1度消失し人々の態度形成モードが変容したことが推察されるが、3年ほどで元の 態度形成ルート(すなわち周辺ルート)に戻ることが示唆された。原発への評価について の結果は、これらの認知がそもそも、人々の関与度が高まった後の処分場受入れ態度を形 成するための"本質的な"要因として人々にみなされていなかった可能性が示唆された。 また、処分場受入れに係る、中心ルートによる態度形成に影響を及ぼす要因として、公共 事業の施策決定の際の手続き的な公正性が考えられた。

HLW 処分に関わる人々の態度についての社会心理学調査については、「科学的有望地」

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> 精緻化見込みモデル:人間の態度形成に、対象となるイシューの内容を詳細に検討して態度を形成する 中心ルートと、詳細に立ち入らず周辺的情報によって判断するルート(周辺ルート)があると考えるモデ ル

の公表が人々のどのような認知につながるのか、結果としてアジェンダ・セッティングに つながるか、HLW 処分事業の進展にポジティブな影響を及ぼしうるかといった点を検討す べく、社会調査に基づく社会心理学的分析を行った。具体的には、インターネットを用い たアンケート調査を、2017年1月上〜中旬に全国の1700人を対象として実施した。居住 地と科学的有望地において「より適性の高い地域」に分類された地域までの距離に基づい てシナリオを設定し、各シナリオにおいて文献調査への応募と処分施設受け入れに関する 態度を調査した結果、距離が近い「自宅が『より適性の高い地域』に入った」シナリオ(シ ナリオ1・1)で、文献調査への立候補に関して支持しない割合が最も高くなり、距離が離れ るほど、「どちらでもない」の回答が増加した。一方で、シナリオ1・1では、立候補の支持 の割合も最も高くなる二極化傾向となった。また、処分施設受け入れに関しても、シナリ オ1・1で、支持しない割合が最も高くなり、距離が離れるほど、「どちらでもない」の回答 が増加した。この場合は支持する割合も距離が近くなると微減した。また、科学的有望地 の範囲の認知に係る回答から、国民の多くが自身の居住地が適性のある地域に入るとは考 えていないことが推定された。今後、「科学的有望地」公表後の調査を実施し、公表前後の 比較をおこなうことが課題である。

# 2.3 検討委員会による平成28年度の研究成果に対する評価

平成26年度に選定した6件の研究テーマについて、設置した検討委員会(主査: 杤山修 (原子力安全研究協会))において平成28年度実施内容等のチェックアンドレビューを以 下の中間報告と最終報告の日程で行った。

● 中間報告

放射性廃棄物重要基礎技術研究調查	平成 28 年度	第1回検討委員会	(公募研究評価)
日時:平成28年9月13日(火)	$10:00 \sim 14:3$	0	
場所:原環センター第1,2 会議室			

中間報告では、各研究者から平成 28 年度の研究進捗状況について 20 分の発表を行い、 その後委員からの質疑応答・評価記入を 15 分行った。

評価では、平成28年度の研究の進捗状況に対する意見、当該年度残りの期間における研 究の進め方等に対する助言等を自由意見として記入する形式で行った。委員による意見に ついては今後の研究に役立てられるように事務局でとりまとめて各研究者に通知した。

# ● 最終報告

放射性廃棄物重要基礎技術研究調査 平成 28 年度 第 2 回検討委員会(公募研究評価) 日時:平成 29 年 2 月 27 日(月) 13:00~17:30

場所:経済産業省別館101-2 共用会議室

最終報告では、各研究者から平成 28 年度の研究成果について、中間評価における評価コ メントへの対応等を含めて 25 分の発表を行い、その後委員からの質疑応答・評価記入を 15 分行った。

評価では、以下の項目について評価点数を付け、また平成28年度の研究成果に対する意 見、及び次年度の研究の方向性等に対するアドバイス等を自由意見として記入する形式で 行った。

- 実施研究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善のための工夫や 計画の変更を適切に行っているか。
- ・ 実施研究は新規性・独創性があるか
- ・ 地層処分事業へ寄与できる成果が上がっているか

・ 次年度以降の研究計画・スケジュールは妥当か

以下に、各研究テーマに対する評価結果を整理する。

研究	断層周辺の地下水流動特性および物質移行特性に関する包括的研究	
テーマ	柏谷 公希(京都大学)	
	評価項目	評価 (平均)
・実施研	究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善の	2.4
ための	工夫や計画の変更を適切に行っているか。	0.4
・実施研	究は新規性・独創性があるか	3.6
・地層処	分事業へ寄与できる成果が上がっているか	3.2
・次年度	以降の研究計画・スケジュールは妥当か	3.2
<ul> <li>・次年度以降の研究計画・スケジュールは妥当か</li> <li>3.2</li> <li>・ 広域地下水流動と一般的な物質の移行、注目する放射性核種の移行が、断層 (大、小)とどのような関係にあるのかを整理して下さい。</li> <li>・ 結果の利用法についてまとめてほしい。</li> <li>・ 物質移行解析の「物質」とは何を想定しているのか、そのためにはどのよう な水・岩石反応を考えるべきなのか。一般的な化学物質まで拡大しないで、塩 化物イオン、トリチウム等に的を絞った方が良いのではないか。</li> <li>自由</li> <li>・ 水理と断層の関係は将来大きく問題になるものと思いますので、この研究は それと解決するひとつの方向を示していると思います。</li> <li>・ 細かな岩質の変化や規模などを考慮しなくても、水理特性を解析しようとい う方向が優れていると思います。</li> <li>・ 地下水水質のデータ及び環境トレーサーの挙動等も含め、知見の蓄積がある と判断されるものの、一方で、主たる研究ターゲットの「断層」が未だ不明 瞭の感をぬぐえない。取りまとめにおいては、もう少し地層処分、サイト特</li> </ul>		

平成28年度第2回検討委員会(公募研究評価)評価結果(その1)

研究	岩石き裂の治癒作用を利用した不連続面のバリア性能向上に関する研究	
テーマ	奈良 禎太 (京都大学)	
	評価項目	評価 (平均)
<ul> <li>実施研</li> <li>ための</li> </ul>	究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善の 工夫や計画の変更を適切に行っているか。	3.4
・実施研	究は新規性・独創性があるか	2.6
・地層処	分事業へ寄与できる成果が上がっているか	2.6
・次年度	以降の研究計画・スケジュールは妥当か	2.8
自由意見	<ul> <li>どのような場合に閉鎖後の状態で自然に岩石亀裂の充填が起これで下さい。</li> <li>温度依存性についても測定した方が良い。</li> <li>透水係数のみでなく、流路についての情報も必要。</li> <li>安全評価シナリオへの寄与を目指しているとすれば、EDZへのな塞について、以下の2点が整理されていると良いでしょう。</li> <li>①粘土が亀裂を閉塞する時、pH はかなりアルカリ条件になって(←セメント素材料を通過した後なので)</li> <li>②粘土が EDZ 領域に負荷されるのは再冠水時ではないか。そうケールは 100 年程度で、1000 年以降のシナリオへの影響は考慮した後なので)</li> <li>③粘土が EDZ 領域に負荷されるのは再冠水時ではないか。そうケールは 100 年程度で、1000 年以降のシナリオへの影響は考慮</li> <li>計画された実験は予定通り実施されているとは思うが、処分事業実験である事を考えると、懸濁液の濃度や pH、温度を変えた研がある。また、従来の知見に対して新しく得られた成果は何か、して欲しかった。</li> <li>粘土鉱物に着目している事(手法・工夫も含め)は評価できるな分における時空間の、どの断面に対する新規性のある研究なのを認定する。</li> </ul>	るかを考察し 粘土粒子の閉 いないか? すると時間ス えにくい。 業にかかわる 究を量的に示 が、EDZ や処 かを、再度検 える。

平成28年度第2回検討委員会(公募研究評価)評価結果(その2)

研究	天然バリアと人工バリアの力学特性を考慮した放射性廃棄物処分施設の				
テーマ	長期的な力学挙動予測システムの開発				
	金澤 伸一(福島高専)				
	評価項目 評価(平均)				
・実施研	究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善の	2.0			
ための	L夫や計画の変更を適切に行っているか。	3.2			
・実施研	究は新規性・独創性があるか	3.4			
・地層処	分事業へ寄与できる成果が上がっているか	3.4			
・次年度	以降の研究計画・スケジュールは妥当か	3.0			
	• 再冠水と緩衝材の飽和の関係を処分工程の実際と関連させてご	説明下さい。			
	・ 温度依存性と熱力学モデルの関係を明確にしてほしい。				
	<ul> <li>データのまとめ方について、これまでの知見で定性的には知られ</li> </ul>	れている結果			
	については定量的な(なぜそのパラメータの変化が物性値の値を	:変えるのか)			
	定式化が必要です。そうしておかないと、シミュレーターを実際	祭に動かす事			
	が出来ません。例えば、地下水水質と膨潤量との関係等になり	ます。			
	・ H29 年度の予定されている「熱力学」とは具体的にはどの様な	事を指してい			
	ますか?				
白山	・ 解析パラメータの温度依存性について、その重要性を指摘した	事、また空気			
日田	の溶解を考える事を見出した事、以上は本研究で見出した知見で	です。そして、			
息兄	その結果として冠水時間が早い時に内部に不飽和な部位が残る。	という結果も			
	興味ある成果です。				
	・ ベントナイトに関する実験が主だが、タイトルが抽象的すぎて	実施した研究			
	との間のギャップが大すぎると思われる。研究の目的と実施内容	Fと整理して、			
	処分事業との関係での、この研究の位置付け、成果を明確にした	た方が良いと			
	思う。				
	・ ベントナイトの膨潤挙動のモデリングにおいて、処分場 or 処分ヒ	シット閉鎖(プ			
	ラグ?)後のどの時点を対象とした、解析なのかを再度、明確に	こした上で、			
	取りまとめを行って頂ければ、進行ポイントがより分りやすくな	こると考える。			

平成28年度第2回検討委員会(公募研究評価)評価結果(その3)

研究	硝酸塩影響評価のための高イオン強度下における		
テーマ	アクチノイドの溶液化学的研究		
	小林 大志(京都大学)		
	評価項目	評価 (平均)	
・実施研	究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善の	4.0	
ための	L夫や計画の変更を適切に行っているか。	4.0	
・実施研	究は新規性・独創性があるか	3.6	
・地層処	分事業へ寄与できる成果が上がっているか	3.4	
・次年度	以降の研究計画・スケジュールは妥当か	3.6	
<ul> <li>・次年度以降の研究計画・スケジュールは妥当か 3.6</li> <li>・ イオン強度、錯生成、酸化還元がそれぞれ処分環境でどの程度の影響を与える可能性があるのか整理して下さい。</li> <li>・ Pu の測定誤差や測定法の改善を検討してほしい。</li> <li>・ Pu(IV)のデータを取得されたことは高く評価したいと思います。特に Zr(IV) もアナログとして使えるという補強データにもなり、使い途は大いに拡がってゆくでしょう。</li> <li>・ SIT に使うイオン相互作用パラメータの傾向について負電荷の錯体の傾向が U,Np のIV価と異なる点が異なるのが気になります。</li> <li>・ TRU 併置の際のデータを集めていると思われるが、処分とのかかわりをもっと具体的に(ケースを整理して)示して欲しい。そうすると、専門外の人にも理解ができると思う。</li> <li>・ TRU 廃棄物の処分システムにおいて、地下環境(想定される)との反応を、より現実的に考えた場合の、今回の研究の意義をもう少し、整理、精査され</li> </ul>			

平成28年度第2回検討委員会(公募研究評価)評価結果(その4)

研究	地層処分の性能評価の精緻化を目指した薄片状雲母を用いた				
テーマ	核種の収着メカニズムに関する基礎的研究				
	千田 太詩 (東北大学)				
	評価項目	評価(平均)			
・実施研	究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善の	2.0			
ための	L夫や計画の変更を適切に行っているか。	3.2			
・実施研	究は新規性・独創性があるか	3.4			
・地層処	分事業へ寄与できる成果が上がっているか	2.6			
・次年度	以降の研究計画・スケジュールは妥当か	2.8			
	・ 「収着分配係数」を考えるという点では意味があるかも知れない	いが、本当に			
	何らかの寄与ができるかどうか丁寧に議論して下さい。				
	・ 吸着・拡散メカニズム(表面吸着係数・表面析出)も含め検討	してほしい			
	<ul> <li>安全評価に与える影響についても示してほしい。</li> </ul>				
	・ 花崗岩中の黒雲母の中の拡散係数を求める意味について、必ず	しも Kd の非			
	平衡性を明らかにする為とは限らないと思います。むしろ黒雲	母の大きさを			
	考えると、ある時間以上を経てば、Kd は平衡状態とみなしても	差し支えない			
	(熱力学的には正しくない表現ですが)、という結論があっても	良いのではな			
白山	いでしょうか?				
日 田 音 日	<ul> <li>CsとK、SrとK、EuとKのイオン交換選択係数を求める事が出</li> </ul>	来ませんか?			
息九	せっかくデータを取っているのですから、もったいないです。				
	• 固相中の濃度プロファイルをフィティングして拡散係数を求め、	る方法ならば			
	Cs の拡散係数の精度は良くなるのではないでしょうか?				
	<ul> <li>熱心に詳細な研究を行っている様子は良くわかる。ある意味で認</li> </ul>	非常に基礎的			
	な研究であるが、処分事業での有効性や効果(この研究の位置を	けけ etc) につ			
	いても説明いただきたかった。				
	<ul> <li>マイカ鉱物類における収着、拡散現象についての知見が蓄積され</li> </ul>	れ、また実施			
	においての新規性は判断されるものの、これらの細部に至る情報	報の今後のま			
	とめとのリンクをもう少し精度高く検討されることを期待する。				

平成28年度第2回検討委員会(公募研究評価)評価結果(その5)

研究	高レベル放射性廃棄物処分に関わる		
テーマ	アジェンダ・セッティング(政策課題設定)の基礎的研究		
	小松崎俊作(東京大学)		
	評価項目	評価 (平均)	
・実施研	究は計画通りに進められているか。進められていない場合、改善の	4.0	
ための	L夫や計画の変更を適切に行っているか。	4.0	
・実施研	究は新規性・独創性があるか	4.6	
・地層処	分事業へ寄与できる成果が上がっているか	4.4	
・次年度	以降の研究計画・スケジュールは妥当か	4.0	
	・ 態度形成モデルと社会心理学的分析がよく考察されており、この	のまま進めて	
	いただければと思います。		
	<ul> <li>勉強会、一般市民へのアプローチの方法についても示してほしい</li> </ul>	$\sim$	
	・ 我国の進め方「科学的有望地」の提示がどの様な相互作用を示	すのか、公表	
	前に予想分析を行なう、という事は非常に新鮮です。		
自由	<ul> <li>公表後に予想と実際とを比較する事も、(結果と予想が)合う合</li> </ul>	わないという	
意見	事よりも、手法を磨くうえでも重要です。		
	<ul> <li>・ (エネルギー問題など)原子力の重要性に関する人々の意見を</li> </ul>	知りたいと思	
	います。そのようなアンケート項目を入れていただければと思い	います。	
	・ 現在の日本の HLW の現象解析、アジェンダセッティングについ	いて、具体的	
	な成果が出ていると判断する。特に「科学的有望地」を一つの	解析テーマと	
	して選択したのは興味があるので、進めてやっていただきたい。	)	

平成28年度第2回検討委員会(公募研究評価)評価結果(その6)

# 2.4 地層処分基盤研究開発に関する検討

平成17年7月に設置された調整会議の活動をとおして、我が国における地層処分に関する国の基盤研究開発に関する全体計画の初版が平成18年12月に公表された[1][2](平成21年7月に改訂版公開)。また、平成22年には地層処分とTRU廃棄物の地層処分に関する全体計画が統合された改訂版の全体計画が公表された[3]。

その後、平成 24 年度に、平成 25~29 年度における地層処分に関する国の基盤研究開発 の方針に関する全体計画[4]が策定され、さらに平成 25 年度において、その全体計画に沿っ て展開される詳細な研究開発計画(研究開発マップ)[5]が策定された。

本事業においては、全体計画(平成 25 年度~平成 29 年度)について、平成 27 年度に地 質環境、工学技術、性能評価分野については中間評価を行っている[6]。

一方で、平成28年度に原子力委員会放射性廃棄物専門部会により、最終処分関係行政機 関等の活動状況に関する評価が行われた。その評価報告書「最終処分関係行政機関等の活 動状況に関する評価書」[7]において、調整会議と全体計画に関して以下の評価結果が示さ れている。

- ・国立研究開発法人日本原子力研究開発機構(JAEA)及びその他関連研究開発機関は、 調整会議において、原子力発電環境整備機構(NUMO)が適切に示したニーズを把握 しこれを反映した全体計画を策定している。また、これに基づき成果を出し合って PDCA サイクルを回し、次期全体計画の改訂に反映するという作業を共に行っている。 これにより、研究開発主体間での連携が適切に図られているものと考えられる。
- ・ 地層処分基盤研究開発に関する全体計画は、NUMOの実施する技術開発計画と一体化し、いわゆる「真の全体計画」となることが望まれる。

上記の評価を受けて、今後は地層処分基盤研究開発調整会議を拡充し、実施主体・基盤 研究機関一体で「真の全体計画」を策定、実施していく予定とされている[8]。

そのため、本年度においては、今後編成される調整会議の議論への反映のため、日本の 研究開発機関が海外の地下研究所等に参加するにあたり参考となる、諸外国において実施 中の地下研究所を活用した国際共同研究について調査し取りまとめを実施した。以下にそ の概要を整理する。

# (1) ユーラトムプロジェクトにおける地下研究所を活用した国際共同研究

ユーラトム(EURATOM:欧州原子力共同体)は、既存のエネルギー資源不足への対処 の有力な手段として原子力産業の発展を目指し、原子力の平和利用を目的とした協力を推 進しようとするものとして1957年に設立された。欧州連合(EU)の発足によりEURATOM は EU に吸収されたが、現在も独立した法人格を有している。EU は科学分野の研究開発 への財政的支援制度として欧州研究開発枠組み計画を策定しており、現在は2014年~2020 年の7年間にわたる総額800億ユーロ規模の研究・イノベーション(第8次)枠組み計画 「Horizen2020」を実施している。これとは別にユーラトムにおいても、2014~2018年の

「原子力の研究・研修活動に関する欧州原子力共同体第 8 次枠組み計画(2014 年~2018 年)」が閣僚理事会において決定され実施されている。なお、EU とユーラトムで計画期間 が異なるのは研究計画の期間が 5 年を超えることを、ユーラトム設立条約で禁じているた めである。

欧州委員会のデータベース2等より、放射性廃棄物管理に係る現在の技術的なプロジェクトとして以下のように整理される。

プロジェクト	概要	備考
MoDeRn2020	地層処分のためのモニタリング戦略と技術の開発	
	と実証	
Cebama	セメントをベースとした材料、その特性、進展、	
	バリア機能	
MIND	放射性廃棄物地層処分における微生物プロセスの	
	影響に関するセーフティケースの知識ベース	
JOPRAD	放射性廃棄物処分の共同プログラムに向けて	放射性廃棄物管理
		に係る共同プログ
		ラム設立ための調
		整・支援活動
CAST	金属、イオン交換樹脂、グラファイトからの C-14	第7次枠組み計画か
	放出、C-14 化学形態の試験とモデル化と理解	ら継続(2013~)

表1 放射性廃棄物管理に係るユーラトムプロジェト

MoDeRn2020 プロジェクトでは、フィンランド、スウェーデン、フランス及びスイスの 処分概念を考慮した、処分場環境条件でのモニタリング技術の実証試験がフィンランド、 フランス、スイスで実施されている[9]。また、フランスの規制支援機関である放射線防護・

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> <u>リンク</u>参照

原子力安全研究所(IRSN)のウェブサイト<sup>3</sup>によると、同研究所が所有するトゥルミエールの地下研究施設において、MoDeRn2020プロジェクトの一環とした地中無線を用いた伝送 試験が行われているとしている。

Cebama プロジェクトのウェブサイト<sup>4</sup>では、プロジェクトの目的の一つとしてセメント 系材料と母岩(または埋戻し材)の界面における相互作用の理解とその影響による物質移 行の評価を実験的に研究することが述べられている。母岩としては、ベルギーのブーム粘 土、スイスのオパリナス粘土、フランスのカロボ・オックスフォーディアン層の粘土を対 象としている。資料[10]によると、例えばベルギーの HADES 地下研究所で採取されたブー ム粘土を用いて、コンクリートとの反応を検討する形での試験が行われており、フランス のビュール地下研究所では低アルカリ性コンクリートと母岩の接触による、熱ー水理ー力 学連成解析に関する現場試験が予定されているとしている。

MIND プロジェクト<sup>5</sup>では、有機物含有長寿命廃棄物の挙動に関するセーフティケースの 知識改善や、高レベル放射性廃棄物の地層処分に係る微生物プロセスに関するセーフティ ケースの知識ベースの改善に関する研究開発が実施されており、その一環として、スイス のモン・テリ岩盤研究所では、オパリナス粘土層での微生物による水素利用原位置試験と キャニスタの微生物誘導腐食に係る試験が実施されている[11]。その他、フィンランドの ONKALO のボーリングコア試料や、スイスのグリムゼル試験サイトにおいて別の研究開発 で設置されていたベントナイト試料を用いた室内試験が行われている[11]。

その他のJOPRAD、CAST プロジェクトに関しては、共同プログラムの調整等に係る活動であることや、室内試験をベースとした研究開発のため、地下研究所を活用した研究開発は実施されていない。

# (2) DECOVALEX プロジェクトにおける地下研究所を活用した国際共同研究

DECOVALEX プロジェクト<sup>6</sup>は、放射性廃棄物の地層処分に関係する地層及び人工シス テム内の熱-水-力学(THM)及び熱-水-化学(THC)連成プロセスの理解と数学的モ デルの向上に向けた多国間共同研究である。DECOVALEX は「連成モデルの開発と試験に よるその確証」の頭字語である。1992 年に開始されたこのプロジェクトは、先進的数値モ

<sup>&</sup>lt;sup>3</sup>http://www.irsn.fr/dechets/recherche/projets-europeens/modern2020/Pages/Modern2020.aspx

<sup>&</sup>lt;sup>4</sup> http://www.cebama.eu/Home/Objectives

<sup>5</sup> http://www.mind15.eu/

<sup>6</sup> http://www.decovalex.org/

デルの開発と確証において重要な発展を遂げ、主要な役割を果たしてきた。このプロジェ クトを通じ、様々な母岩地層や緩衝材/埋め戻し材の複雑なTHMとTHC挙動について詳 細な知識が得られ、それらの定量解析のための数値シミュレーション法において重要な進 捗があった。このプロジェクトで蓄積された知識は、大量の研究報告書や、公開文献とし ての国際的定期刊行物や会議の論文等の形で、参加各国の放射性廃棄物管理プログラムの 実施や見直しに効果的に利用されてきている。プロジェクトは、カナダ、中国、フィンラ ンド、フランス、日本、ドイツ、スペイン、スウェーデン、英国、韓国、チェコ共和国及 び米国等の多数の放射性廃棄物管理組織や規制機関からの研究チームが実施している。

現在は、DECOVALEX-2019 フェーズとして 2016~2019 年の期間でのタスク A-G まで の研究開発が実施されている。表 2 にタスクの概要を示す。

タスク	概要	地下研究所利用
А	・2 種類の低透水性物質中のガス移行挙動	なし(カロボ・オッ
	・対象とする低透水性物質は圧縮ベントナイトとカロ	クスフォーディアン
	ボ・オックスフォーディアン層の粘土	層の粘土を用いた室
	・ENGINEER というプロジェクト名称が付けられている	内試験は実施)
В	・力学応答と関連する断層の透水性の変化を含めた、小	スイスのモン・テリ
	断層、大断層の再活性化のモデルとの比較検証	岩盤研究所で断層の
		再活性化に関する試
		験を実施
C	・閉鎖後の坑道の環境回復に係る研究開発	日本の瑞浪超深地層
	・日本の瑞浪超深地層研究所において、冠水坑道の冠水	研究所において実施
	後に、地下水の水圧や水質の変化、岩盤変位や透水性の	[12]
	2010モニタリンクを実施し、水理-刀字-化字連成モ ご、しゃいせいまた (こ)	
	アルとの比較検討を行う。 CDEET しいえ プロング なしな かざんけく トマッス	
D	・GREET というノロンエクト名朴か付けられている	コノコのガリノギュ
D	・ハイトリイト被側材の週役別にわける変遷に関する知識が、 ユー 株に具め的ねて物所株の予測 の北美	スイスのクリムセル
	- 第二非常担保能 白鉄宮水 - 人名的宮水 ベントナ	、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、 、
	・寺価 升寺価状態、日巛旭小 八為的旭小、ハント) イトレペレットの旗合封約 - ベントナイトブロックの	ノリ石盈切九川てて わぞれ試験を実施
	みの試料 笙の9 種類の冬性でのベントナイト長期試験	れいてれいれる大心
Е	・カロボ・オックスフォーディアン層の粘土を対象とし	フランス・ドゥール
	た、小規模から実規模スケールまでの熱ー水理ー力学連	の地下研究所で試験
	成モデルのスケールアップ	を実施
	・擾乱されていない粘土の小規模スケール(数立法メー	
	トル)の熱負荷試験及び周辺岩盤と支保(この場合鋳鉄)	
	の相互作用に焦点を当てた坑道セル規模の熱負荷試験	
F	・岩石中の液体包有物に関する熱-水理-力学-化学連	なし(室内試験、解
	成プロセスの理解	析等の作業のみ)
G	・結晶質岩での処分場ライフタイムにわたる透水性の進	なし(過去にエスポ
	展に関するシミュレーション	岩盤研究所で得られ
		たデータを利用)

表 2 DECOVALEX-2019 プロジェクトにおける国際共同研究の概要

# (3) モン・テリプロジェクトにおける地下研究所を活用した国際共同研究

モン・テリプロジェクトは、放射性廃棄物の地層処分に適した粘土/頁岩層の水文地質 学、地球化学及び地球工学的な特徴付けを行う国際研究プロジェクトである。1996年に正 式に開始されたこのプロジェクトでは、スイス北西部のサン・トゥルザンヌの町の北方の、 地表下 300m までの深度の泥質粘土岩(オパリナス粘土)の中に位置する地下研究施設が 使用されている。

モン・テリプロジェクトは基本的に共同プログラムとして運営されており、既存の地下 研究所(URL)を自由に利用できる。研究プログラムは一連の個々の実験で構成され、7 月1日から翌年の6月30日まで実施される年間プロジェクトフェーズに分かれている。ス イス国土地理院(Swisstopo)は岩盤研究所の操業と保守を支援し、操業管理と実験のサポ ートを行っている。長年にわたり、モン・テリプロジェクトに参加してきた組織は多額の 経済的投資を行ってきており、これに加え、欧州共同体やスイス連邦教育科学室も追加支 援を提供している。

モン・テリプロジェクトのウェブサイト7によれば、現在実施されている試験として以下 が挙げられている。

○新しい研究・測定技術の開発

新しい掘削方法や、価値のあるドリルコアの採取方法、間隙水圧や岩盤応力の測定方法 やモニタリング手法が検討されている。例えば、オパリナス粘土は水がない環境であるた め、間隙水圧や透水性のデータ取得のために特殊な水理試験方法の開発が実施されている。 また、結晶質岩のためのドリルコア採取方法では粘土層で擾乱の少ないコア試料の採取が 難しいため、コア試料採取技術の改善が行われている。

○オパリナス粘土の特性

オパリナス粘土の母岩の特性として、低透水性、クラックや亀裂の自己シール機能特性、 核種の保持能力等についての試験が実施されている。一例として、小さいボーリング孔の 隔離した部分に水を満たして、トリチウム等を用いた拡散試験が実施されている。

○1:1 実規模実証試験

放射性廃棄物管理共同組合(NAGRA)のウェブサイト<sup>8</sup>によると、FE(Full Scale

<sup>7</sup> https://www.mont-terri.ch/en/experiments.html

 $<sup>^{8}\</sup> http://www.nagra.ch/en/news/mediareleased et ail/experiment on safe disposal of radioactive waste.htm$
Emplacement、実規模定置)試験では、長さ 50m、直径 3m の試験坑道に模擬廃棄体を 3 体定置し、ヒーターにより熱負荷をすることにより、岩盤やベントナイトへの影響を調べ ているとしている。この試験は将来の処分場の処分概念と 1:1 の実規模スケールで行われ、 廃棄体の定置技術の実証も兼ねているとしている。

その他、モン・テリプロジェクトのウェブサイト9によると、上記を含めて重要な試験例 として以下が紹介されている。

試験	概要	備考
ガス生成とガス流路	発生したガスの間隙水への溶解挙動やオパ	2015 年終了
	リナス粘土層中のクラック発生影響	
拡散と吸着	10mのボーリング孔中にトレーサーとなる	2015 年終了
	核種を注入し、岩盤周囲への核種移行挙動	
	を調査	
モニタリング方法と	様々な製造品の光ファイバセンサーをボー	2017 年終了予定
新しいセンサー	リング孔に設置し、熱負荷を与え、センサ	
	ーの耐久性等の特性を調査	
砂岩相の情報	モン・テリ岩盤研究所では、母岩を粘土、	2015 年終了
	砂岩相 (sandy facies)、頁岩相 (shaly	
	facies)で区別がされており、地質図と地質	
	構造的な調査を実施	
岩盤中の微生物	ボーリング孔において、水素存在条件下で	2020年頃終了予定
	の微生物活動を調査	(ユーラトムの MIND プロ
		ジェクトの試験に該当する
		と考えられる)
オパリナス粘土にお	オパリナス粘土中での(微生物活動由来の)	2015 年終了
ける水素発生	水素発生の可能性調査	
1:1 実規模実証試験	前述の1:1実規模実証試験を参照	2025 年以降まで継続
		予定
工学バリア	水平定置概念による、廃棄体の定置と埋め	2014 年終了
	戻しを実施し、粒状ベントナイトの膨潤特	
	性、キャニスタの腐食、ベントナイトとオ	
	パリナス粘土の相互作用等を調査	
ヒーター試験	ベントナイトリングで周囲を覆ったヒータ	大規模試験は2005年
	ーをボーリング孔に設置し、冠水・熱負荷	終了。熱-水理-応力
	によるオパリナス粘土の核種保持特性を調	連成に係る試験は継
	査、及び連成モデルとの比較検証。	続中
断層・破砕帯	地質図、ボーリング調査、薄片観察等によ	継続中(掘削毎に断層
	る断層・破砕帯の特性調査	を調査)
CO2試験	二酸化炭素貯留によるオパリナス粘土への	2015 年終了
	影響	

表3 モン・テリプロジェクトにおける試験例

 $<sup>^{9}\</sup> https://www.mont-terri.ch/en/experiments/the-most-important-experiments.html$ 

## (4) グリムゼル試験サイトにおける地下研究所を活用した国際共同研究

グリムゼル試験サイト(GTS)は、スイスアルプスの結晶質の亀裂性母岩内に位置する URLである。このURLは放射性廃棄物の地層処分に関する広範囲の研究プロジェクトを サポートする地下 R&D センターとして 1984 年に設立された。GTS は処分場サイトに類似 した環境を提供するため、完全に現実的な条件下で機器、方法及びモデルの開発と試験が 可能である。調査では広範囲の放射性トレーサーを使用する場合があるが、GTS は研究施 設であり、潜在的な処分場サイトではない。サイトの運営者である NAGRA は、URL 内の 大半の実験活動を多国籍の共同プロジェクトとして組織しており、プロジェクトには、通 常、欧州、アジア、北米の複数のパートナーが参加している。これらの共同プロジェクト に参加するには、NAGRA とその参加者間で正式なプロジェクト契約を結ぶ必要がある。

グリムゼル試験サイトのウェブサイト<sup>10</sup>によると、現在、2004 年に開始したグリムゼル フェーズ VI と呼ばれる研究開発段階で、放射性廃棄物に係わる研究開発が実施されている。 フェーズ VI では、より処分環境に近く、より処分に係わる時間スケールや核種条件に近い 現象に関する試験を実施することに焦点をおいているとしている。

フェーズ VI のプロジェクトでは、以下の研究を行うとしている。

- 廃棄体や人工バリア材の輸送、定置、品質管理及びモニタリング(必要に応じて放射性 廃棄物の回収)に関する技術の開発と最適化。
- 実際の処分場環境を再現する規模(少なくとも数十メートル)や水理地質条件(例えば 低流速域)における試験。これまで実施されてきた天然バリア中の放射性核種の移行現 象の解明からさらに一歩踏込んだもので、長期にわたる試験の実施が必要。このような 試験は今日まで世界中のどの地下研究施設でも実施されたことの無い新たな試み。
- ・ 国際的な地下研究所ネットワークプログラムの一環として、グリムゼル試験サイトは放射性廃棄物処分の分野における現在の世代の専門家達が得てきた知見を、実際に処分場を建設操業する次の世代に継承していくための教育の場としても活用。

また、現在、実施中のプロジェクトとしては以下があるとしている。(アルファベット表記 はプロジェクト略称を示す)

- ・ コロイドの形成と移行に関する試験:CFM
- 長期の拡散試験:LTD

<sup>&</sup>lt;sup>10</sup> http://www.grimsel.com/gts-information/japanee-section/japanese-phase-v-vi

- 長期セメント試験:LCS
- 実規模人工バリア試験:FEBEX-e (Phase V より断続)
- ・ 低アルカリ性プラグ構築: ESDRED Module IV
- モニタリング技術の評価試験: MoDeRn/TEM
- ・ ニアフィールドプロセス試験:NF-PRO
- · 空隙構造試験: PSG
- ・ 亀裂評価試験:C-FRS
- ・ プラグ・シールのカラム試験:FORGE
- 透気性ベントナイトシール試験:GAST

#### (5) SKB タスクフォースにおける地下研究所を活用した国際共同研究

スウェーデン核燃料廃棄物管理会社(SKB社)は、SKB社における使用済燃料の最終処 分のための地層処分場の設計と建設に関する研究の重要な一部として、エスポ岩盤研究所 を活用している。エスポ岩盤研究所は、オスカーシャム市の Simpevarp 地域に位置する。 SKB 社が地下研究所を建設することを決定した背後にある基本的な理由の一つは、処分場 深さでの現実的で平穏な岩盤環境における研究開発及び実証の機会を得ることにあった。 研究所の地下部分は、Simpevarp 半島からエスポ南部まで続く本通路のトンネルから成る が、そこから螺旋状に深さ460mまで下がる。エスポ岩盤研究所は1995年から運用されて いる。

SKB 社は、エスポ岩盤研究所での研究開発において、天然及び人工バリアシステム内の 性能関連プロセスの、概念的及び数値的モデル化の分野における国際組織の交流の場とし て、次の2つのタスクフォースを組織している [13]。

- 地下水流動と物質移行(GWFTS)タスクフォース:地下水流動と物質移行のモデル化
  で、破壊された岩盤内の地下水の流れと物質移行の定量的な概念のモデル化の領域での協力フォーラム
- 人工バリアシステム(EBS) タスクフォース:人工バリアシステムの THMC モデルの 作成で、ベントナイト緩衝材と緩衝材を通してのガス移動から生じる THMC プロセス に関する、コード開発のフォーラム

<u>GWFTS タスクフォース</u>は、これまでタスク 7 までが実施され、現在タスク 8 とタスク 9 が行われている。

タスク8:処分孔の岩盤とベントナイトの間の境界面での相互作用プロセス。このタスクは、 2012年に設置された BRIE (Buffer-rock interaction experiment、緩衝材-岩 盤相互作用試験)と称するプロジェクトの中の一つのエスポ試験のモデル化に関 するものであるとしている。タスクの主要目的は以下であるとしている。

・ベントナイトー岩盤の境界面を横切る水交換の科学的理解

- ・ベントナイト緩衝材の湿潤のよりよい予測
- ・キャニスタ試錐孔のよりよい特徴付け方法
- タスク9:マトリックス拡散や収着などの岩盤中の移行特性を調査する試験のモデル化。モ デル化の演習のベースとなる試験は、フィンランドの ONKALO で行われている REPRO(岩盤マトリクスによる核種保持特性試験)と、エスポ HRL で行われ た LTDE-SD(長期の岩盤への収着拡散試験)である。

<u>EBS タスクフォース</u>は、現在、第2フェーズの取組が進められている。また、EBS タスクフォースはさらに熱-水理-応力(THM)の課題、及び地球化学の課題を扱う2つのグループに分かれて研究が進められている。それぞれのグループにおける現在進行中のプロジェクトを以下に示す。

### ○THM グループ

- · 感度解析
- ・均質化
- ・タスク8(GWFTS タスクフォースとの共同研究)
- ・プロトタイプ処分場

○地球化学グループ

- ・Na-モンモリロナイト中のNaCl及びCa-モンモリロナイト中のCaCl2の拡散
- ・Na-モンモリロナイト中及び Ca-モンモリロナイト中の石こうの溶解と拡散
- ・モンモリロナイト中の Na/Ca イオン交換
- ・圧縮ベントナイト中の多相の移流拡散移行試験
- ・陰イオンの圧縮ベントナイト中の選択的拡散

参考資料

- [1] 資源エネルギー庁,(独)日本原子力研究開発機構,高レベル放射性廃棄物及びTRU廃 棄物の地層処分基盤研究開発に関する全体計画,2006(2009改訂版)
- [2] 資源エネルギー庁,(独)日本原子力研究開発機構,TRU 廃棄物の地層処分基盤研究開発に関する全体基本計画,2006(2009改訂版)
- [3] 資源エネルギー庁,(独)日本原子力研究開発機構,高レベル放射性廃棄物及びTRU廃 棄物の地層処分基盤研究開発に関する全体計画,2010
- [4] 地層処分基盤研究開発調整会議,地層処分基盤研究開発に関する全体計画(平成 25 年 度~29 年度),2013
- [5] 地層処分基盤研究開発調整会議,地層処分基盤研究開発に関する全体計画【研究開発マ ップ】(平成 25 年度~29 年度), 2014
- [6] 原子力環境整備促進・資金管理センター,平成26年度放射性廃棄物共通技術調査等事業 放射性廃棄物重要基礎技術研究調査(国庫債務負担行為に係るもの)報告書(平成27年度分),2016
- [7] 原子力委員会放射性廃棄物専門部会,最終処分関係行政機関等の活動状況に関する評価報告書,2016
- [8] 産業構造審議会産業技術環境分科会研究開発・イノベーション小委員会評価ワーキン ググループ,放射性廃棄物処分関連分野(複数課題プログラム)技術評価結果報告書(中 間評価)(案),2017
- MoDeRn 2020, Deliverable D2.1: Repository Monitoring Strategies and Screening Methodologies, 2017
- [10] Francis Claret, et al., CEBAMA D1.01 Detailed WP1 description of scientific work: compilation of partner descriptions, 2015
- [11] Ahonen et al., MIND DELIVERABLE 3.1 1 Year one evaluation report, 2016
- [12] 濱他、超深地層研究所計画 年度計画書(2016年度), JAEA-Review 2016-015, 2016
- [13] SKB, Äspö Hard Rock Laboratory Annual Report 2015, TR-16-10, 2016

# 別添資料 実施研究報告

# 研究報告1

# 断層周辺の地下水流動特性および物質移行特性に関する包括的研究

## 京都大学 大学院工学研究科

# 柏谷 公希

## 1. 研究の背景と目的

日本では、エネルギー資源の安定供給や廃棄物の減容などの観点(資源エネルギー庁、 2013)から、原子力発電で使用した原子燃料から再度発電に利用可能なウランやプルトニウム を抽出し、発電に用いる原子燃料サイクルが実施されることとなっており、関連技術の研究開 発が進められている(図1)。原子燃料サイクルにおいて、使用済燃料の再処理で発生する放 射能の高い廃液はガラスとともに溶融・固化され、高レベル放射性廃棄物として処分される。

高レベル放射性廃棄物は、30~50年間冷却のために中間貯蔵された後に、地下 300m 以 深に地層処分される計画となっている。高レベル放射性廃棄物の放射能は含まれる放射性核 種が崩壊することで低下するが、十分に低いレベルとなるまでに長い期間を要する(図 2、図 3)。その間、処分された廃棄物に含まれる放射性核種が生物圏に悪影響を及ぼさないように、 地層処分では処分サイト周辺の岩盤である天然バリアと、ガラス固化体、ガラス固化体を収納 するオーバーパック、膨潤性粘土鉱物を主成分とするベントナイト緩衝材からなる人工バリアと の組み合わせによる多重バリアシステムにより廃棄物が封じ込められる(図 4)。



図1 原子燃料サイクルの概要(電気事業連合会, 2016)



図 2 高レベル放射性廃棄物(ガラス固化体)の放射能の減衰 (濃縮度 4.5%の核燃料 1MTU 相当,核燃料サイクル開発機構, 1999a)



図3 ガラス固化体の放射能及び各放射性核種の放射能の経時変化 (核燃料サイクル開発機構, 1999a)

研究報告 1-2



図4 高レベル放射性廃棄物の多重バリアシステム (電気事業連合会,2016;出典:原子力発電環境整備機構資料)

高レベル放射性廃棄物の地層処分を実施する上で、その安全性を評価・確認する必要があ る。高レベル放射性廃棄物処分の安全評価で考慮されるシナリオは大きく地下水シナリオと接 近シナリオに分けることができる(図 5)。地下水シナリオは地層処分された廃棄体から地下水 の作用により放射性核種が漏出し、生物圏まで移行するとするものである。一方、接近シナリ オはマグマが処分場に貫入することで廃棄体が地表まで移動する、隕石の衝突によって廃棄 体が露出する、人間が処分サイトに侵入するなどにより廃棄体と人間の接近が生じ、その結果 廃棄体による悪影響が生じるとするものである。日本における地層処分の技術的信頼性を示 すとともに、処分サイト選定や安全基準策定の技術的根拠と位置付けられる「地層処分研究 開発の第二次とりまとめ」(核燃料サイクル開発機構、1999b)では、サイトが適切に選定され、 サイトの特性に応じた工学的対策が達成された場合、接近シナリオで懸念されるような事象が 発生する可能性は低いとされており、地層処分の安全評価では地下水シナリオの検討が重要 となる。

地下水シナリオの評価では、処分サイト周辺の地下水流動状態を把握することが必要不可 欠となる。廃棄体に含まれる核種を封じ込め、生物圏への移行を防ぐという観点から、処分サ イトは地下水の流動速度が小さい地質環境に設置されることが望ましいが、地殻を構成する岩 石の透水性は不均質である。特に断層は断層角礫や断層ガウジといった内部構造に応じて、 地下水流動の選択的な経路(conduit)とも障壁(barrier)とも、それらの複合体 (conduit-barrier combined system)ともなり得ることが知られている(Caine et al., 1996)。

しかしながら、地下水流動や物質移行における断層の機能は十分に理解されているとは言 い難く、その機能を評価し、水理地質モデルで適切に表現するための手法は確立されていな い。本研究では、断層周辺の地下水流動状態と物質移行状態を明らかにし、地下水流動と物 質移行における断層の機能を理解すること、さらには断層の機能を評価するための手法を確 立することを目的とする。上述のように、高レベル放射性廃棄物の地層処分の安全評価を行う 上で処分サイト周辺の地下水流動状態や物質移行状態を把握することが求められる。本研究 を通して、地下水流動と物質移行における断層の機能に関する知見が得られ、有効な評価手 法を確立できれば、処分サイトの選定や処分坑道など施設の配置を決める際に、高透水性の 構造として断層をどのようにとらえ、避ければいいのかが明らかとなる。あるいは、断層の水理 特性の理解が進むことで、そのバリア機能を積極的に活用できる可能性もある。地下水シナリ オは地層処分の安全評価において、主要な評価対象であることから、上述のような目標が達 成されれば、本研究の地層処分事業に対する意義は大きいものと期待できる。



図 5 第二次とりまとめで検討された安全評価シナリオ (核燃料サイクル開発機構, 1999b)

## 2. 全体研究計画(4ヵ年における全体計画)

本研究では、モデルサイトとなる断層周辺において、地下水流動と物質移行に関わる、岩石 の透水性、地下水の水理ポテンシャル、岩石の鉱物組成及び化学組成、地下水の化学的及 び物理化学特性などのデータを取得し、それらの空間分布を推定する。得られた結果に基づ いて水理地質モデルを作成し、地下水流動解析及び物質移行解析を行うことにより、断層周 辺の地下水流動及び物質移行における断層の役割を明らかにする。特に、地下水の環境トレ ーサーの空間分布と、地下水流動解析及び物質移行解析から算出される環境トレーサーの 空間分布を比較することにより、水理地質モデル及び解析結果の妥当性を検証する。本研究 の研究期間は平成26年度から平成29年度の4年間で、各年度の研究計画は以下の通りで ある。

平成26年度は、日本国内に存在する断層を対象に文献調査を行い、研究対象とする断層 を選定した。多数の論文や報告書が公開されている主立坑断層、月吉断層、跡津川断層系、 野島断層などについて検討し、断層周辺で地質、水理、水文、地球化学などの各種特性に関 するデータが集積、公開されており、本研究でも利用可能であること、本研究の実施期間中も 調査、モニタリングが継続されていること、断層直近に研究坑道が分布しており、原位置での データ取得が可能であること、各種モデル構築や地下水流動解析が実施されており、本研究 で得られる解析結果との比較も可能であることなど、多くの利点を考慮し、岐阜県東濃地域に 分布する主立坑断層と月吉断層を対象に研究を実施することとした。また、環境トレーサーの 一種であり、地下水の滞留時間推定に近年広く用いられている六フッ化硫黄(SF<sub>6</sub>)の分析シ ステムを構築し、分析手順を確立した。

平成27年度は、断層周辺の岩盤を対象に原位置で浸透率測定を行い、その空間変化を明らかにした。また、地下水の水頭の空間分布に関する検討を行った。さらに、断層周辺の岩盤における破砕構造や、岩石の化学組成及び鉱物組成の空間分布に関する検討を行った。これらの概要については平成27年度の成果として第3章で述べる。

平成28年度は、断層近傍の研究坑道において地下水試料を採取し、物理化学特性の測定 と環境トレーサーを含む各種地球化学特性の分析を実施している。国立研究開発法人日本 原子力研究開発機構(JAEA)により公開されている地下水の物理化学特性及び地球化学特 性のモニタリングデータと合わせて、これら特性の空間的、時間的な変化を明らかにする。

平成29年度は,前年度までに得られたデータに基づいて,断層周辺の水理地質モデルの 高度化を進め,地下水流動解析と物質移行解析を実施する。これにより断層周辺の地下水流 動状態と物質移行状態を推定し,実測値に基づく空間分布及び時間変化と比較することで, その妥当性を評価,検証する。

## 3. 平成 27 年度の成果概要

平成27年度は、断層周辺の地下水流動状態を把握する上で重要な特性である浸透率を、 研究サイトである主立坑断層近傍の地下研究坑道で測定し、その空間分布を明らかにした。 また、断層周辺における水頭の空間分布に関する検討を行った。さらに、断層周辺の岩石の 破砕構造や鉱物組成、化学組成の空間分布についても検討した。

## 3.1. 断層周辺における浸透率測定

JAEA 瑞浪超深地層研究所の研究坑道で,坑壁に露出する岩盤を対象に浸透率測定を実施した。研究坑道の模式図と浸透率測定箇所を図6に示す。



図 6 JAEA 瑞浪超深地層研究所の研究坑道計画図(濱ほか, 2014)と 今回浸透率測定を実施した箇所(赤丸で囲んだ部分)

瑞浪超深地層研究所では、2本の立坑のうち主立坑が主立坑断層の直近に位置しており、 立坑から100m間隔で水平坑道が設置されている。主立坑断層は、主立坑の坑壁において 深度10m程度から、現時点で立坑の最深部である深度500m程度までほぼ鉛直に分布して いることが知られている(鶴田ほか、2013)。そのため、水平坑道に沿って浸透率測定を行う ことで、断層からの距離に応じた浸透率の変化を把握することができる。浸透率測定は、深 度200m、300m、500mの各ステージの坑道の坑壁を対象に実施し、水平方向に数m間隔で 1~5点の測定を行った。測定点数は,深度200mステージで12点,300mステージで36点,500mステージで90点,合計138点である。測定値の再現性を確認するため,各点10回程 度測定値を取得した。

浸透率測定には窒素ガス圧入式パーミアメータである Mini permeameter (TEMCO 製 MP-401)を使用した。本装置では、プローブを岩盤表面に押し付けて窒素ガスを流し、窒素 ガスの圧力や流量などから岩石表面の浸透率を算出する。予備試験から、本装置で測定さ れる浸透率はプローブを岩盤表面に押し付ける荷重によって変化することが明らかとなって いたため、図7に示すような押し付け荷重モニターを備えたプローブホルダーを作製し、押し 付け加重を 20N でほぼ一定に保ちながら測定値を記録した。



図7 押し付け加重測定用ロードセルを備えたプローブケースの模式図(左)と外観(右)

測定結果を図8に示す。なお、浸透率は主立坑からの距離が近い測定点における測定値 の平均として示している。深度200mと深度300mでは主立坑断層からの距離と浸透率の間に は明確な相関が認められないが、深度500mでは主立坑からの距離が増加するとともに浸透 率が増加し、最大値を示して減少する傾向が認められる。そこで、浸透率が最大となる地点からの距離と浸透率の関係としてまとめたものを図9に示す。浸透率が最大となる地点からの距 離が大きくなるにつれて浸透率は減少し、片対数グラフにおいて線形近似できることがわか る。

測定箇所の岩盤等級に基づいて区分した浸透率測定値のボックスプロットを図 10 に示す。 なお、瑞浪超深地層研究所では、表 1 のように岩石の強さと不連続面の間隔に基づいて岩盤 等級が決定されている。測定数が少ない CL 級を除き、B 級、CH 級、CM 級と岩盤性状が低 下するにつれて浸透率のばらつきが大きくなっているのがわかる。

さらに,浸透率と断層周辺の破砕構造との関係について検討するため,坑壁展開図に測線 を配置して記載されている巨視的な割れ目について割れ目密度(測線と交差する割れ目の測 線単位長さあたりの本数)を求め,浸透率と比較した結果を図 11 に示す。少なくとも,坑壁展 開図に記載された巨視的割れ目に限定すれば,割れ目密度と浸透率の空間変化に明確な 相関が認められないことが明らかとなった。

以上から,主立坑断層の近傍では,断層からの距離が大きくなるのに伴い,浸透率が極大, 極小を示しながらある値に収束していくとする浸透率の空間分布モデルを構築した(図 12)。



図8 主立坑からの距離と浸透率の関係(佐藤(2016)を改変,赤丸は浸透率が最大となる測 定点を示す)



図9 浸透率が最大の測定点からの距離と浸透率の関係(佐藤(2016)を改変)



図10 測定点付近の岩盤等級と浸透率の関係(佐藤(2016))

		岩石の強さ						
岩芯での岩級判定			金属音	少し濁った音	鈍い音	ピックで削れる		
		А	В	С	D	Е	F	
不	Ι	> 200	А	В	СН	$\mathbf{C}\mathbf{M}$		
連	П	$200{\sim}60$	В	$\mathbf{CH}$	СН	$\mathbf{C}\mathbf{M}$	CL	
而	Ш	$60 \sim 20$	CH	$\mathbf{CH}$	CM	$\mathbf{C}\mathbf{M}$	CL	D
の 問	IV	$20 \sim 6$	CH	$\mathbf{C}\mathbf{M}$	$\mathbf{C}\mathbf{M}$	CL	CL	D
隔	V	$6 \sim 2$		$\mathbf{C}\mathbf{M}$	CL	CL	D	D
cm	VI	2以下			CL	D	D	D

表1 岩盤等級の評価基準(川本ほか, 2014)



図 11 主立坑断層からの距離と坑壁で観察される割れ目密度及び浸透率の関係(上:深度 200m 予備ステージ,中:深度 300m 主立坑側研究アクセス坑道,下:深度 500m 研究アクセス 北坑道)



断層面からの距離

図 12 浸透率測定結果に基づく主立坑断層周辺における浸透率変化の概念モデル

また、断層周辺における岩石の鉱物組成、化学組成の空間分布に関する検討を行った。鉱物組成の定量値として、湯口ほか(2010)による MIZ-1, DH-2, DH-9, DH-11, DH-15, MIU-1, MIU-2, MIU-3, MIU-4 の各孔で採取されたコア試料の分析結果(モード値)を用いた。検討対象は石英, カリ長石, 斜長石, 黒雲母である。また、全岩化学組成として、湯口ほか(2011)に示される MIZ-1, 08MI13, 09MI20, 09MI21 の各孔で採取された岩石コア試料と, 主立坑及び換気立坑で採取されたブロック試料の分析値に加え、湯口ほか(2010)による DH-2, DH-9, DH-11, DH-15, MIU-1, MIU-2, MIU-3, MIU-4 の各孔で採取されたコア試料の分析値を用いた。検討対象は各元素の酸化物である SiO<sub>2</sub>, TiO<sub>2</sub>, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>, Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>, MnO, MgO, CaO, Na<sub>2</sub>O, K<sub>2</sub>O の濃度である。これら岩石試料を採取した位置座標と、分析値に逆距離加重法を適用することにより、全岩化学組成と鉱物組成の空間分布を推定した。一例として、図 13 にSiO<sub>2</sub> 濃度の空間分布の推定結果を、図 14 に石英のモード値の空間分布の推定結果を示す。なお、これらの図には、石橋ほか(2013)及び濱ほか(2015)により作成されている地質モデルにおける月吉断層と主立坑断層もあわせて示している。





図 13 SiO<sub>2</sub>濃度の分析値(上,湯口ほか(2010);湯口ほか(2011))と 逆距離加重法によって補間された SiO<sub>2</sub>濃度の空間分布(下) (濃度単位は wt%)





図 14 石英モード値の分析値(上,湯口ほか(2010))と 逆距離加重法によって補間された石英モード値の空間分布(下) (モード値の単位は vol%)

地下水頭の空間分布についても検討を行った。JAEA によりモニタリングされている地下水の 全水頭(狩野・竹内, 2012a; 2012b)と測定区間の座標に逆距離加重法を適用することで空間 分布を推定した。測定値と得られた全水頭の空間分布を図 15 に示す。





図 15 2010年4月1日0時0分の全水頭測定値(狩野・竹内, 2012a; 2012b)と
 逆距離加重法によって補間された全水頭の空間分布(下)
 主立坑断層及び月吉断層の表示には、
 石橋ほか(2013)及び濱ほか(2015)により作成されている地質モデルを使用

SF<sub>6</sub>については,平成26年度に作製した分析システムの分析精度確認を目的とした検討を 行った。SF<sub>6</sub>濃度既知の標準ガスを容積既知のループに分取して,クロマトグラムにおけるピ ーク面積とSF<sub>6</sub>のモル数の関係である検量線を作成し,未知試料として京都大学桂キャンパス の実験室大気に含まれる SF<sub>6</sub>を定量した。大気を12回繰り返し測定した結果を表2と図16に 示す。測定開始直後の数回は濃度が高いが,測定回数が増加するに従い測定濃度が低下し, 後半6回の平均は9.09pptvとなった。なお、アメリカ海洋大気庁が公開している大気中SF<sub>6</sub>濃 度のモニタリング結果(NOAA, 2017)に基づいて大気中SF<sub>6</sub>の緯度と時間変化の関係(図17) を求めると、実験室の緯度(北緯34.98°)における2015年12月のSF<sub>6</sub>濃度は8.94pptvとな り、少なくともガス試料については妥当な分析ができているものと評価できた。

测学回			ループ内 SF <sub>6</sub> 体	ループ内体			
側 化 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一 一	ピーク面積	未知試料中 SF <sub>6</sub>	積	積	SF6濃度		
安义	uV	fmol	mL	mL	pptv		
1	37521.5	7.12	1.74E-10	16.2	10.7		
2	34993.2	6.64	1.62E-10	16.2	10.0		
3	33240.4	6.31	1.54E-10	16.2	9.52		
4	33767.9	6.41	1.57E-10	16.2	9.67		
5	33523.9	6.37	1.56E-10	16.2	9.60		
6	32395.2	6.15	1.50E-10	16.2	9.28		
7	31896.5	6.06	1.48E-10	16.2	9.14		
8	31807.5	6.04	1.48E-10	16.2	9.11		
9	31913.3	6.06	1.48E-10	16.2	9.14		
10	31927.4	6.06	1.48E-10	16.2	9.15		
11	31456.5	5.97	1.46E-10	16.2	9.01		
12	31326.4	5.95	1.45E-10	16.2	8.98		

表2 実験室大気の繰り返し測定結果



図16 実験室大気の繰り返し測定結果



図 17 NOAA のモニタリングデータ(NOAA, 2017)に基づく大気 SF<sub>6</sub> 濃度と測定時期及び緯 度の関係(下)と 京都大学桂キャンパスの緯度に対応する大気中 SF<sub>6</sub> 濃度の時間変化(上)

## 4. 平成 28 年度研究実施内容

## 4.1 平成28年度の計画、実施方法

本年度は断層周辺に分布する地下水の物理化学パラメータを測定するとともに,地下水試料を採取してその地球化学特性,同位体特性を分析し,断層周辺におけるそれら特性の空間分布を明らかにする。研究サイトでは,JAEAにより継続的に地下水の分析が行われていることから,空間分布に加えて,研究坑道掘削に伴う時間変化についてもあわせて検討し,これら特性の空間分布及び時間変化と断層との関係について把握する。

また,断層の水理特性を考慮した水理地質モデルを作成し,地下水流動解析を行う。推定 された地下水流動状態に基づいて,塩化物イオンとトリチウムを対象とした物質移行解析を実 施し,地下水分析から明らかとなったこれら特性の空間分布や時間変化と比較した。

## 4.1.1 地下水の物理化学パラメータ,地球化学特性,同位体特性の空間分布 と時間変化の把握

JAEA 瑞浪超深地層研究所の研究坑道において,深度 200m, 300m, 400m, 500m の各ステージから掘削された 5 本のボーリング孔で, 12 の採水区間から地下水試料を採取した。研究 坑道におけるボーリング孔の位置を図 18 に示す。また, 各孔の概要と採水区間を表 3 にまと める。



図 18 JAEA 瑞浪超深地層研究所の研究坑道とボーリング孔の配置(濱ほか, 2016)

深度	ボーリング孔	概要	採水区間	出典
200m	07MI07	方位∶N62.23 <sup>°</sup> W 傾斜∶−4.61 <sup>°</sup> 掘削長∶55.30 mabh	区間1:48.11~55.30 mabh 区間3:31.27~37.79 mabh 区間5:16.93~25.95 mabh	上野ほか, 2012 大森ほか, 2014
300m	09MI20	方位∶N56.71 <sup>°</sup> W 傾斜∶−2.98 <sup>°</sup> 掘削長∶102.00 mabh	区間1:96.08~101.90 mabh 区間3:58.74~83.76 mabh 区間5:19.40~33.92 mabh	上野ほか, 2012 大森ほか, 2014
400m	10MI26	方位:N50 <sup>°</sup> W 傾斜:+2 <sup>°</sup> 掘削長:70.60 mabh	区間1:52.79~70.60 mabh 区間3:37.89~49.64 mabh 区間5:9.99~29.24 mabh	上野ほか, 2012 大森ほか, 2014
500m	12MI33	方位∶N10.23 <sup>°</sup> W 傾斜∶−3.0 <sup>°</sup> 掘削長∶107.00 mabh	区間1:105.43~107.00 mabh	黒岩ほか, 2015 大森ほか, 2014
	13MI38	方位∶N10.23 <sup>°</sup> W 傾斜∶−3.0 <sup>°</sup> 掘削長∶102.10 mabh	区間1:90.41~102.10 mabh 区間5:37.61~49.36 mabh	黒岩ほか, 2015 長谷川ほか, 2015

表3 地下水試料を採取したボーリング孔の概要と採水区間

採水したこれらのボーリング孔ではポンプ等を使用しなくても地下水が流出する。そのため、 井戸ロ元の採水ポートに採水用チューブを接続して容器に導くことで、各種物理化学パラメ ータの測定と地下水試料のサンプリングを行った。ポータブルメータにより pH,酸化還元電位 (ORP),電気伝導度(EC),溶存酸素濃度(DO),水温を測定し、各パラメータが安定したのを 確認した上で値を記録し、室内での分析に供する地下水試料を採取した。採取した地下水試 料は、主要溶存成分、アルカリ度、微量元素、水素酸素同位体比、溶存ガス、トリチウム、SF6、 フロンガス(CFC)を分析するための地下水試料である。各試料の採取方法について、表4に まとめる。

分析項目	採取容器	水試料による共洗い	ろ過	その他留意点
主要溶存成分	50mLポリびん	〇(3回)	0	気泡を含まないように採取
アルカリ度	100mLポリびん	×	×	気泡を含まないように採取
微量元素	50mLポリびん	○(3回)	0	60%硝酸を2mL添加
水素酸素同位体比	20mLガラスバイアル	〇(3回)	0	気泡を含まないように採取
溶存ガス	50mLガラスバイアル	〇(外側を軽く流す程度)	×	水中でセプタムを載せ、取り出した後にアルミキャップを 載せてクリンパーで密封
トリチウム	1Lポリびん	×	×	オーバーフローさせずにチューブを引き抜く
SF <sub>6</sub>	1Lメジュームびん	O(外側を軽く流す程度)	×	水中で蓋を締め、容器内に気泡が残らないことを確認
CFC	125mLガラスびん	O(外側を軽く流す程度)	×	水中で蓋を締め、容器内に気泡が残らないことを確認

表4 分析用地下水試料の採取方法の概要

採取した各試料の分析方法について以下にまとめる。

## 主要溶存成分

主要溶存成分の分析にはイオンクロマトグラフを用いた。濃度既知の標準溶液の分析を行い、クロマトグラムにおける各イオンのピーク面積と濃度の関係から検量線を作成した。同様に

未知試料を分析し(検量線の濃度範囲から外れる場合は希釈して再分析), クロマトグラムに おけるピーク面積を求め, 検量線を用いて各イオンの濃度を算出した。分析対象としたイオン は, Li<sup>+</sup>, Na<sup>+</sup>, K<sup>+</sup>, NH<sub>4</sub><sup>+</sup>, Mg<sup>2+</sup>, Ca<sup>2+</sup>, F<sup>-</sup>, Cl<sup>-</sup>, Br<sup>-</sup>, NO<sub>3</sub><sup>-</sup>, NO<sub>2</sub><sup>-</sup>, SO<sub>4</sub><sup>2-</sup>, PO<sub>4</sub><sup>3-</sup>である。

## アルカリ度

アルカリ度は硫酸水溶液の滴定により求めた。0.01Mの硫酸水溶液を調製し、デジタルビュレットを用いて 50mL の地下水試料に滴下することで、試料水の pHを4.8 とするのに必要な硫酸水溶液の体積を求め、アルカリ度を算出した。アルカリ度は全て重炭酸イオンによるものと仮定し、アルカリ度から重炭酸イオン濃度に換算した。

## 微量元素

微量元素の分析には誘導結合プラズマ質量分析装置(ICP-MS)を用いた。濃度既知の標 準溶液の分析を行い、カウント数と濃度の関係から検量線を作成した。同様に希釈した未知 試料を分析し、得られたカウント数と検量線から各元素の濃度を算出した。分析対象とした元 素は Li, B, Na, Mg, Al, Si, P, K, Ca, Sc, Ti, V, Cr, Mn, Fe, Co, Ni, Cu, Zn, Ga, Ge, As, Se, Rb, Sr, Y, Zr, Mo, Ag, Cd, Sn, Sb, Cs, Ba, La, Ce, Pr, Nd, Sm, Eu, Gd, Tb, Dy, Ho, Er, Tm, Yb, Lu, W, Pb, U である。

## 水素酸素同位体比

水の水素酸素同位体比はキャビティリングダウン分光法により分析した。採取した地下水試料を2mLバイアルに分取して分析装置にセットした。未知試料とあわせて水素酸素同位体比が既知の標準試料の分析を行い、分析値と標準試料の水素酸素同位体比の関係から検量線を作成した。検量線を用いて未知試料の分析値を補正することで、採取した地下水試料の水素酸素同位体比を求めた。得られた水素酸素同位体比はV-SMOWからの偏差(単位‰)として表した。

## トリチウム

トリチウムの分析は文部科学省の方法(文部科学省,2002)に準拠し,液体シンチレーション 法で分析した。採取した地下水試料はロータリーエバポレータを用いて蒸留し,固体高分子 電解質膜を備えた電解濃縮装置によりトリチウムを濃縮した。再度ロータリーエバポレータによ る蒸留を行った後,濃縮水約40gと液体シンチレータ約80gを混合し,低バックグラウンド型の 液体シンチレーションカウンターを用いてトリチウムの崩壊で生じるβ線を計数した。未知試料 と同時に、トリチウムを含まないバックグラウンド試料(京都盆地内の深度1000m程度から採取 された温泉水)の分析も行った。未知試料のカウント数からバックグラウンド試料のカウント数を 差し引いた上で測定時間で除し、計数率(単位 cpm)を求めた。液体シンチレーション測定で 記録される外部標準チャネル比(ESCR)と計数効率の関係であるクエンチング補正曲線を用 いて,未知試料の液体シンチレーション測定時に記録された ESCR から各試料測定時の計数 効率を求め,測定結果を補正した。さらに,トリチウム濃度既知の標準水の電解濃縮を行い, 同様に液体シンチレーション測定を行うことで,電解濃縮による濃縮率を算出し,未知試料の 液体シンチレーション測定結果を除することで電解濃縮前のトリチウム濃度を求めた。さらに, 試料採取時点から分析までの時間経過による濃度低下を考慮し,最終的に試料採取時点で の地下水試料のトリチウム濃度を算出した。

## <u>六フッ化硫黄</u>

地下水試料の六フッ化硫黄(SF<sub>6</sub>)濃度を,平成26年度に作製した分析システムを用いてパ ージアンドトラップGC-ECD法で分析した。なお,瑞浪で採取された地下水試料の分析を行う にあたり,作製した分析システムで得られる分析値の妥当性検証のため,同一サンプルを複 数の研究機関で分析し分析結果のクロスチェックを行った。また,SF<sub>6</sub>が高い濃度で含まれる 実試料でも問題なく分析できることを確認するために,京都盆地内に分布する井戸で採取さ れた地下水試料の分析を行った。クロスチェックと京都地下水の分析結果については,付録 で示す。

分析は, 濃縮部のベースラインの確認, 標準ガスの分析による検量線の作成, 抽出部も含め た分析システム全体のベースラインの確認, 水試料の分析の流れで行った。まず濃縮部のベ ースラインを確認するため, エタノールにドライアイスを加えたもの(温度約-70℃)でトラップを 冷却し, キャリアガスである窒素ガスを通気した。トラップを閉鎖系とした上で 50℃のホットバス で加熱し, 得られたガスを GC-ECD に導入してクロマトグラムにピークが生じないこと, すなわ ち分析系が SF<sub>6</sub>に関して清浄であることを確認した。次に, 容積既知のループに濃度既知の SF<sub>6</sub>標準ガスを分取し, 同様に冷却したトラップで捕集した。トラップを閉鎖系とした上で加熱し, GC-ECD で検出し, SF<sub>6</sub>のピーク面積を求めた。4 種類の容積(0.1mL, 0.25mL, 0.5mL, 0.75mL あるいは 1mL)のループに分取された標準ガスの分析で得られたクロマトグラムにおけ る SF<sub>6</sub>のピーク面積と, 標準ガスに含まれる SF<sub>6</sub>のモル数の関係から検量線を作成した。

抽出部も含む分析システム全体が SF<sub>6</sub>に関して清浄であることを確認するため, 脱気瓶内の ガスを真空ポンプにより真空引きした上でキャリアガスを流し, 冷却したトラップで捕集した。ト ラップを 50℃で加熱し, 脱着したガスを再度別の冷却したトラップで捕集した。トラップを加熱 し, 脱着したガスを GC-ECD に導入して SF<sub>6</sub>のピークが生じないことを確認した。水試料の分 析では, 脱気瓶内を真空引きし, 陰圧により水試料を脱気瓶内に導入した。脱気瓶に窒素ガ スを通気し, バブリングすることで水試料に含まれる SF<sub>6</sub>をキャリアガスに抽出し, ベースライン 確認と同様に冷却したトラップによる捕集と加熱による脱着を 2 回繰り返し, 得られたガスに含 まれる SF<sub>6</sub>を GC-ECD で検出した。クロマトグラムの SF<sub>6</sub>ピークの面積を検量線と比較すること で, 脱気瓶に導入された水試料に含まれる SF<sub>6</sub>のモル数を算出した。さらに, バブリング終了 後, 脱気瓶から水試料を排出し, 質量を測定した。脱気瓶に導入された水試料に含まれる SF<sub>6</sub> のモル数を水試料の質量で除することで, 水試料の SF<sub>6</sub>濃度(単位 fmol/kg)を算出した。 サンプリングの時点では、瓶内が完全に試料水で満たされていることを確認しているものの、 分析時には瓶内に気泡が遊離していることが多い。水とガスが平衡状態にある場合、SF6のヘ ンリー定数を考慮すると、SF6濃度は水よりもガスで高い。そのため、気泡に含まれる SF6のモ ル数を算出し、水試料の SF6濃度を補正した。まず、気泡の直径から体積に換算し、次に、水 試料の分析結果と SF6のヘンリー定数(Bullister et al., 2002)から気泡の SF6濃度を算出し、 気泡に含まれる SF6のモル数を算出した。瓶内の水量と水の SF6濃度から採取した水試料に 含まれる SF6のモル数を算出し、これに気泡中の SF6のモル数を足し合わせた上で水の質量 で除することにより、気泡中の SF6を考慮した補正 SF6濃度を算出した。

得られた SF6 濃度は、涵養温度における SF6 のヘンリー定数 (Bullister et al., 2002)を用いて 涵養時平衡状態にあった大気の SF6 濃度に換算した。さらに、推定される涵養標高から List(1949)に従い大気圧を求め、涵養温度における水蒸気圧 (Weiss and Price, 1980)を差し 引くことで求めた乾燥大気の分圧で除することで、涵養時に平衡状態にあった乾燥大気中の SF6存在比を算出した。

## 4.1.2 水理地質モデルの構築及び地下水流動解析,物質移行解析

主立坑断層周辺の地下水流動や物質移行に及ぼす影響を可視化し,地下水流動及び物 質移行における主立坑断層の役割を把握する目的で,昨年度より水理地質モデルの構築と 地下水流動解析を進めている。本年度は昨年度作成した広域的な水理地質モデル(以下、 「広域モデル」という)を用いた地下水流動解析を行った。また,断層周辺の水理地質モデル (以下、「断層モデル」という)を新たに作成し,広域モデルを用いて算出された水頭値を境界 条件として地下水流動解析を行った。推定された地下水流動状態に基づいて,岩石との反応 性が低い塩化物イオンとトリチウムの物質移行解析を実施した。物質移行解析は次年度実施 予定であったが,本年度から先行的に着手した。

## 広域モデルの概要と地下水流動解析

広域モデルには,昨年度作成した水理地質モデルを使用した。本モデルは,以下のように 作成した。

まず、デジタル標高モデル(ASTER GDEM Version 2 の北緯 35°~36°、東経 137°~ 138°のデータ、NASA and MITI (2011))とGIS アプリケーションである ArcGIS を使用し、研 究所用地を含む日吉川、服洞川、狭間川の集水域を抽出した。モデル化領域は水平方向は 抽出された分水界内部に相当する南北8.7km×東西6.6kmの領域、深度方向は標高-1000m までとした。グリッド数は南北方向46グリッド×東西方向44グリッド×深度方向3グリッドとし、 深度方向のグリッド境界は上部から瀬戸層群、瑞浪層群、土岐花崗岩の地質境界とした。な お、地質境界は、地質図やJAEA により掘削されたボーリング孔における地質柱状図から地質 境界の座標を収集し、空間補間することにより推定した。透水係数は小坂ほか(2012)を参考 に、瀬戸層群は10<sup>-5</sup>m/s,瑞浪層群は水平方向10<sup>-7</sup>m/s,鉛直方向10<sup>-9</sup>m/s,土岐花崗岩は 10<sup>-7</sup>m/sとした。また、地下水流動解析における境界条件は、集水域境界に相当するモデル の北、東、西側を不透水境界、土岐川に対応するモデルの南側を固定水頭境界(標高を固定 水頭として設定)、底部を不透水境界、上部を自由水面境界とした。また、河川を固定水頭境 界(標高を固定水頭として設定)とした。涵養量は、宮原ほか(2002)、久保ほか(2013)を参考 に、3.0×10<sup>-9</sup>m/sとして定常解析を行った。



図 19 デジタル標高モデル(左)から抽出された集水域とモデル化領域(右)



図20 広域モデルの鳥瞰図

色はグリッドの透水係数を示し,赤が10<sup>-5</sup>m/s(瀬戸層群),青が10<sup>-7</sup>m/s(瑞浪層群,土岐花崗岩,ただし瑞浪層群は透水異方性を考慮し,鉛直方向の透水係数を10<sup>-9</sup>m/sに設定している)

## 断層モデルの作成と地下水流動解析

断層周辺の領域を細かいグリッドに分割した断層モデルを作成し、地下水流動解析を行った。断層モデルのモデル化領域は、広域モデルを用いた地下水流動解析で算出された水頭分布における水頭の等値線などから設定した(図21)。境界条件は、モデルの北東側境界と南西側境界の一部は、広域モデルを用いた解析で得られた水頭を固定水頭で与えた。底部は不透水境界として、上部は自由水面境界として設定した。モデル化領域内の河川は標高を固定水頭として与えた。モデル化領域は東西2.0km、南北2.3kmであり、この領域を断層の走向方向に100 グリッド、断層の走向に直交する方向に70 グリッド、深度方向に31 グリッドに分割した。特に断層近傍は断層に直交する方向のグリッド間隔を小さく設定した。深度方向に1 層目を瀬戸層群、2~11 層目を瑞浪層群、12~21 層目を上部割れ目帯、22~31 層目を下部の割れ目が少ない領域とした。透水係数は小坂ほか(2012)を参考に設定し、瀬戸層群、瑞浪層群の透水係数は広域モデルと同様とした。土岐花崗岩については、上部割れ目帯を10<sup>-7</sup>m/s、下部を10<sup>-8</sup>m/sとした。さらに、断層周辺は厚さ10mの断層コアの両側に、厚さ22~23mのダメージゾーンが分布するように設定した。透水係数は断層コアで10<sup>-11</sup>m/s、ダメージ

## 物質移行解析

地下水流動解析で得られた地下水流動状態に基づいて,塩化物イオンとトリチウムの物質 移行解析を行った。塩化物イオン濃度については,坑道建設前は深度方向に増加する濃度 分布となっていたことが知られている(Iwatsuki et al., 2005)。そのため,深度方向に濃度が上 昇するような初期条件とし、モデル上面から浸透する降水の塩化物イオン濃度は0とした。さら に、研究坑道からの排水を考慮した。研究坑道における湧水量は、主立坑から伸びる深度 300m 研究アクセス坑道と、換気立坑の深度180m 付近で多いことが知られている(萩原ほか、 2015)。そのため、排水箇所は主立坑の深度300m 地点、換気立坑の深度180m 地点で全て の湧水が生じると仮定した。湧水量は萩原ほか(2015)を参考に、1.36×10<sup>5</sup>m<sup>3</sup>/年と設定した。

トリチウムについては、1950年までを大気中核実験など人為起源トリチウムの影響がない期間とし、瑞浪地域のバックグラウンドトリチウム濃度を3TUと仮定して1000年間降水が浸透した場合のトリチウム濃度分布を求めた。次に、1950年以降は大気中核実験の影響による降水のトリチウム濃度の上昇を考慮して地下水のトリチウム濃度の空間分布を求めた。ここで、降水のトリチウム濃度データとしては、Kashiwaya et al. (2014)がコンパイルしたものを用いた。本データは、国際原子力機関(IAEA)のGlobal Network of Isotopes in Precipitation (GNIP)によるワシントンD.C. (1960年以前)、東京(1961年~1978年)、綾里(1979年~1986年前半及び1998年~2006年)での測定値と、放射線医学総合研究所による千葉(1986年後半~1997年)での測定値を統合したものである。さらに、2000年台以降は塩化物イオンと同様に研究坑道からの排水についても考慮して地下水のトリチウム濃度の空間分布を求めた。



図 21 断層モデルのモデル化領域(上)および断層モデルの鳥瞰図(下)

## 4.2 平成 28 年度の成果内容

4.2. 地下水の物理化学パラメータ,地球化学特性,同位体特性の空間分布の把握

## 4.2.1 物理化学パラメータの原位置測定及び地下水試料の分析結果

表5に原位置で測定された地下水の物理化学パラメータを示す。pHは全区間で中性~弱 アルカリ性となり,浅部でややpHが高く,深度400mステージでpHが低い傾向が認められた。 ECと水温は共に深部で高い。また,ORPは銀ー塩化銀電極で測定しており,標準水素電極に
よる酸化還元電位に換算した E<sub>N.H.E.</sub>は-102~36.6mV の範囲, DO は 0.09~0.43mg/L の範囲 となった。E<sub>N.H.E.</sub>および DO の深度依存性は明確でない。

涩由	ボーリングヨ	区間	计约约日	ъН	EC	水温	ORP	E <sub>N.H.E.</sub>	DO
休皮	小 うシンゴロ	Ξ.	ыцтт]ж <b>н</b> х ц	pri	mS/m	°C	mV	mV	mg/L
	07MI07	1	2016/9/9	8.72	37.3	22.3	-254	-46.1	0.12
200m	07MI07	3	2016/9/9	8.83	49.0	22.3	-291	-83.1	0.10
	07MI07	5	2016/9/9	8.78	56.2	22.2	-310	-102	0.09
	09MI20	1	2016/9/9	8.34	37.4	23.8	-269	-62.2	0.11
300m	09MI20	3	2016/9/9	8.34	40.9	23.9	-274	-67.2	0.09
	09MI20	5	2016/9/9	8.34	37.2	23.4	-289	-81.9	0.12
	10MI26	1	2016/9/8	7.53	47.9	25.5	-274	-68.4	0.15
400m	10MI26	3	2016/9/8	7.54	55.3	25.2	-234	-28.1	0.31
	10MI26	5	2016/9/8	8.16	45.9	24.8	-305	-98.9	0.12
	12MI33	1	2016/9/8	8.32	142.5	28.1	-299	-95.2	0.13
500m	13MI38	1	2016/9/8	8.20	141.5	28.1	-279	-75.2	0.18
	13MI38	5	2016/9/8	8.19	240.0	28.4	-167	36.6	0.43

表5 研究坑道で試料採取時に測定された地下水試料の物理化学パラメータ

主要溶存イオンの分析結果を表 6 に示す。陽イオン,陰イオンの電荷バランスの指標である イオンバランスは全ての試料で±5%以下(09MI20 号孔の区間 1 を除いては±3%以下)となり, 問題なく分析が行われたと考えることができる。イオンにより,(1)浅部で相対的に濃度が低く, 深部で濃度が高いもの,(2)浅部で相対的に濃度が高く,深部で濃度が低いもの,(3)ほぼ全 ての採水区間で検出限界以下のもの,の3グループに分けることができる。各グループのイオ ンは以下の通りである。

(1) Na<sup>+</sup>, K<sup>+</sup>, Ca<sup>2+</sup>, Cl<sup>-</sup>, Br<sup>-</sup>, Mg<sup>2+</sup>

(2) SO<sub>4</sub><sup>2-</sup>, F<sup>-</sup>, HCO<sub>3</sub><sup>-</sup>

(3)  $NH_4^+$ ,  $NO_3^-$ ,  $NO_2^-$ ,  $PO_4^{3-}$ 

図 19 に主要溶存イオンの分析結果から作成した Piper ダイアグラムを,図 20 に Stiff ダイア グラムを示す。陽イオン組成については Na イオンが主であるが,深度 500m から採取した地下 水試料の一部で Ca イオンの比率が高いことがわかる。陰イオン組成については, Cl イオンと HCO<sub>3</sub> イオンが主である。特に深度 300m の試料で HCO<sub>3</sub> イオン濃度が高く,深度 500m の試 料では Cl イオンが主要な陰イオンとなることがわかる。

涩度	ボーリングオ	又四	计制控取口	Na⁺	K*	Ca <sup>2+</sup>	Mg <sup>2+</sup>	$NH_4^+$
冰皮	1×12 11 12/16			mg/L	mg/L	mg/L	mg/L	mg/L
	07MI07	1	2016/9/9	69.2	0.4	8.2	0.1	ND
200m	07MI07	3	2016/9/9	87.1	0.5	11.7	0.1	ND
	07MI07	5	2016/9/9	97.7	0.5	13.8	0.1	ND
	09MI20	1	2016/9/9	70.7	0.4	7.3	0.1	ND
300m	09MI20	3	2016/9/9	75.1	0.5	8.6	0.2	ND
	09MI20	5	2016/9/9	71.5	0.4	7.4	0.1	ND
	10MI26	1	2016/9/8	87.7	0.7	10.0	0.4	ND
400m	10MI26	3	2016/9/8	99.4	0.8	13.3	0.6	ND
	10MI26	5	2016/9/8	84.1	0.6	10.4	0.3	ND
	12MI33	1	2016/9/8	180.6	1.0	87.3	0.2	ND
500m	13MI38	1	2016/9/8	180.3	1.0	85.1	0.2	ND
	13MI38	5	2016/9/8	248.4	1.3	215.8	0.3	ND

表 6	採取した地下水試料の分析結果

涩度	ボーリングヨ	又四	SO4 2-	F	Cl⁻	NO <sub>3</sub> <sup>-</sup>	NO <sub>2</sub> <sup>-</sup>	Br⁻	PO4 3-	アルカリ度	HCO <sub>3</sub> <sup>-</sup>	イオンバランス
休皮	1 J J J J I		mg/L	mg/L	mg/L	mg/L	mg/L	mg/L	mg/L	meq/L	mg/L	%
	07MI07	1	10.55	10.12	59.73	ND	ND	0.13	ND	1.10	67.36	-1.51
200m	07MI07	3	8.42	9.54	99.74	ND	ND	0.21	ND	0.90	54.67	0.07
	07MI07	5	7.18	9.56	122.56	ND	ND	0.26	ND	0.70	42.96	1.47
	09MI20	1	16.81	8.79	50.35	ND	ND	0.11	ND	1.46	88.84	-3.17
300m	09MI20	3	12.85	9.67	64.47	ND	ND	0.14	ND	1.26	76.88	-1.69
	09MI20	5	16.93	8.92	51.51	ND	ND	0.11	ND	1.42	86.40	-2.67
	10MI26	1	13.39	9.46	84.39	ND	ND	0.18	ND	1.28	77.86	-0.80
400m	10MI26	3	9.80	9.11	99.60	ND	ND	0.21	ND	1.55	94.46	0.11
	10MI26	5	12.40	9.61	79.82	ND	ND	0.17	ND	1.25	76.39	-0.59
	12MI33	1	ND	6.32	394.14	ND	ND	0.77	ND	0.36	21.97	1.84
500m	13MI38	1	ND	6.17	392.93	ND	ND	0.73	ND	0.35	21.23	1.56
	13MI38	5	ND	5.02	742.51	ND	ND	1.31	ND	0.24	14.40	0.44



図 22 地下水の主要溶存イオンの Piper ダイアグラム(孔名の後の数字は採水区間を示す)



図 23 地下水の主要溶存イオンの Stiff ダイアグラム(孔名の後の数字は採水区間を示す)

次に、微量元素の分析結果を表7に示す。元素により、(1)浅部で相対的に濃度が低く、深部で濃度が高いもの、(2)浅部で相対的に濃度が高く、深部で濃度が低いもの、(3)深度依存性が明確でないもの、(4)ほぼ全ての採水区間で検出限界以下のもの、の4グループに分けることができる。各グループの元素は以下の通りである。

- (1) Li, B, Na, Mg, K, Ca, Cr, Mn, Fe, Rb, Sr, Mo, Cs, Ba, La, Ce, Nd, Tm
- (2) Ga, Ge, Sn
- (3) Al, Si, Ti, V, As, Y, Zr, Sb, Gd, Tb, Ho, Yb, Lu, W, Pb, U, Zn
- (4) P, Sc, Co, Ni, Cu, Se, Ag, Cd, Pr, Sm, Eu, Dy, Er

# 表7 微量元素濃度の分析結果

深度 ボ	ボール・グス	パゴ 区間	2間 試料採取日	Li	В	Na	Mg	Al	Si	Р	К	Ca	Sc	Ti	V	Cr	Mn	Fe	Co	Ni
休反	ホーウンウィレ	间	武科休取口	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb
	07MI07	1	2016/9/9	40.84	1243	65347	83	8.2	5943	<12	443	8341	<0.04	0.42	0.02	0.082	1.789	0.9	<0.007	<0.02
200m	07MI07	3	2016/9/9	42.50	1208	83727	81	8.2	5868	<12	476	12190	<0.04	0.33	0.02	0.111	2.121	4.9	<0.007	<0.02
	07MI07	5	2016/9/9	46.21	1166	92309	67	7.2	5741	<12	516	13963	< 0.04	0.41	0.01	0.124	1.773	1.3	<0.007	0.11
	09MI20	1	2016/9/9	39.09	1041	67639	94	8.4	6066	<12	403	7819	<0.04	0.42	0.02	0.082	2.250	1.2	0.039	<0.02
300m	09MI20	3	2016/9/9	40.22	1186	71122	207	9.8	5962	<12	534	9339	<0.04	0.38	0.02	0.089	3.178	6.6	<0.007	<0.02
	09MI20	5	2016/9/9	38.62	1065	74374	135	9.3	6728	<12	457	8790	<0.04	0.34	0.01	0.148	2.555	2.9	<0.007	<0.02
	10MI26	1	2016/9/8	48.88	1348	85152	399	10.5	6117	<12	666	10680	<0.04	0.31	0.01	0.169	7.114	7.2	0.057	<0.02
400m	10MI26	3	2016/9/8	51.91	1250	95646	540	8.0	6219	<12	744	13331	<0.04	0.42	0.02	0.104	13.955	8.4	<0.007	<0.02
	10MI26	5	2016/9/8	46.12	1216	79541	266	8.4	5853	<12	607	10572	<0.04	0.40	0.01	0.093	6.042	2.8	<0.007	<0.02
	12MI33	1	2016/9/8	154.09	1739	173727	156	10.1	5925	<12	1031	89261	<0.04	0.57	0.02	0.324	10.309	2.5	<0.007	<0.02
500m	13MI38	1	2016/9/8	154.77	1723	168766	153	18.5	5808	<12	1062	87024	<0.04	<0.04	0.03	0.334	11.277	5.6	<0.007	0.42
	13MI38	5	2016/9/8	236.15	1971	240142	328	8.3	5986	<12	1517	223361	<0.04	0.48	0.05	0.375	25.345	8.7	<0.007	<0.02
涩由	ボーリングオ	区問	计选择员口	Cu	Zn	Ga	Ge	As	Se	Rb	Sr	Y	Zr	Мо	Ag	Cd	Sn	Sb	Cs	Ba
休皮	ハ リンノ16	四间		ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb
	07MI07	1	2016/9/9	<0.03	0.9	0.477	17.61	0.06	<0.01	2.11	79.6	0.052	0.12	1.7	<0.007	<0.00	0.016	0.010	0.4534	0.382
200m	07MI07	3	2016/9/9	<0.03	<0.1	0.464	13.92	0.04	<0.01	2.54	116.4	0.045	0.06	1.9	<0.007	<0.00	0.018	0.006	0.5561	0.629
	07MI07	5	2016/9/9	< 0.03	3.1	0.485	12.76	0.06	0.09	2.81	138.4	0.028	0.05	2.3	<0.007	<0.00	0.029	0.008	0.6436	0.481
	09MI20	1	2016/9/9	< 0.03	1.0	0.443	10.87	0.03	<0.01	1.96	75.1	0.080	0.04	1.2	<0.007	<0.00	0.015	0.009	0.4541	0.403
300m	09MI20	3	2016/9/9	<0.03	34.3	0.343	15.58	0.03	<0.01	2.12	88.6	0.083	0.04	1.4	<0.007	<0.00	0.012	0.038	0.4544	0.532
	09MI20	5	2016/9/9	< 0.03	1.0	0.426	11.07	0.02	<0.01	2.08	78.3	0.076	0.05	1.1	<0.007	<0.00	0.011	0.006	0.4634	0.547
	10MI26	1	2016/9/8	<0.03	1.9	0.307	13.28	0.04	<0.01	2.53	122.8	0.150	0.04	1.2	<0.007	<0.00	0.020	0.120	0.5552	1.113
400m	10MI26	3	2016/9/8	<0.03	0.9	0.173	15.87	<0.00	<0.01	2.94	160.3	0.312	< 0.01	1.1	<0.007	0.04	0.011	0.037	0.5966	1.495
	10MI26	5	2016/9/8	<0.03	<0.1	0.231	14.74	0.04	< 0.01	2.39	116.8	0.150	< 0.01	1.3	<0.007	<0.00	0.008	0.013	0.4820	1.059
	12MI33	1	2016/9/8	<0.03	<0.1	0.329	8.28	0.07	< 0.01	7.47	891.3	0.067	< 0.01	2.5	<0.007	<0.00	<0.001	0.015	2.2226	2.848
500m	13MI38	1	2016/9/8	<0.03	1.6	0.366	8.75	0.07	<0.01	7.82	898.3	0.089	<0.01	2.5	<0.007	0.08	<0.001	0.011	2.1513	2.549
	13MI38	5	2016/9/8	<0.03	<0.1	0.222	9.69	0.05	<0.01	11.26	2229.1	0.071	<0.01	2.0	<0.007	0.08	<0.001	0.019	3.0516	6.877
深度	ボーリング孔	区間	試料採取日	La	Ce	Pr	Nd	Sm	Eu	Gd	Tb	Dy	Ho	Er	Tm	Yb	Lu	W	Pb	U
				ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb	ppb
	07MI07	1	2016/9/9	0.0049	0.0112	0.00189	<0.002	<0.004	<0.001	<0.0013	<0.0001	<0.001	0.00112	<0.002	<0.00028	0.008	0.0024	163.11	0.01	0.0061
200m	07MI07	3	2016/9/9	0.0069	0.0138	<0.00029	<0.002	<0.004	<0.001	0.0076	0.0008	<0.001	<0.00019	<0.002	<0.00028	<0.001	0.0023	130.36	0.02	0.0051
	07MI07	5	2016/9/9	0.0026	<0.0013	<0.00029	0.011	<0.004	<0.001	<0.0013	< 0.0001	<0.001	<0.00019	< 0.002	<0.00028	<0.001	0.0028	118.48	0.04	<0.0008
	09MI20	1	2016/9/9	0.0033	<0.0013	<0.00029	<0.002	<0.004	<0.001	<0.0013	0.0007	0.007	<0.00019	<0.002	<0.00028	<0.001	0.0025	109.29	0.01	0.0060
300m	09MI20	3	2016/9/9	0.0073	0.0173	<0.00029	0.013	<0.004	<0.001	0.0070	0.0017	<0.001	0.00264	<0.002	0.00218	< 0.001	<0.0004	146.00	0.03	0.0082
	09MI20	5	2016/9/9	0.0049	0.0102	<0.00029	<0.002	<0.004	<0.001	<0.0013	0.0011	<0.001	0.00132	<0.002	<0.00028	0.008	<0.0004	119.01	0.07	0.0087
400	10MI26	1	2016/9/8	0.0115	0.0260	0.00306	0.018	<0.004	<0.001	0.0116	0.0027	0.009	0.00381	0.016	0.00254	0.014	0.0046	170.64	0.04	0.0110
400m	10MI26	3	2016/9/8	0.0204	0.0477	0.00651	0.027	<0.004	<0.001	0.0200	0.0051	0.022	0.00698	0.027	0.00422	0.020	0.0047	170.68	0.02	0.0117
	10MI26	5	2016/9/8	0.0118	0.0242	0.00235	0.027	<0.004	< 0.001	0.0078	0.0013	0.011	0.00406	0.014	0.00201	0.009	0.0042	150.89	0.01	0.0082
500	12MI33	1	2016/9/8	0.0063	0.0181	<0.00029	0.021	<0.004	<0.001	0.0145	0.0032	<0.001	0.00377	< 0.002	0.00409	<0.001	<0.0004	111.49	0.03	<0.0008
500m	13MI38	1	2016/9/8	0.0172	0.0348	<0.00029	0.026	<0.004	<0.001	<0.0013	0.0023	<0.001	0.00291	<0.002	0.00294	0.016	0.0105	109.27	0.04	<0.0008
	13MI38	5	2016/9/8	0.0125	0.0202	<0.00029	0.024	<0.004	<0.001	0.0218	0.0039	<0.001	< 0.00019	<0.002	0.00338	<0.001	0.0050	98.36	0.06	<0.0008

水素酸素同位体比は深度 500mの試料で他の深度と比較して軽い同位体比が得られた。水 素酸素同位体比の $\delta$ ダイアグラムにおいて,地下水試料の分析結果は世界天水線(Craig, 1961)と日本の天水線(Matsubaya et al., 1973)の間にプロットされ,天水起源の地下水である ことを示している。トリチウム濃度は,深度 200m~400m に比べ深度 500m で低い。一方で,SF<sub>6</sub> 濃度は深度 300m から採取した試料で高く, 200m~400m と 500m で濃度の違いは認められな かった。

涩度	ボーリングヨ	区間	区图 计料场取口		δD	Т	$SF_6$
沐皮		四间		%0	‰	T.U.	fmol/kg
	07MI07	1	2016/9/9	-8.51	-56.4	0.51 ± 0.06	0.24
200m	07MI07	3	2016/9/9	-8.72	-57.4	-	0.37
	07MI07	5	2016/9/9	-8.81	-57.9	-	0.47
	09MI20	1	2016/9/9	-8.49	-56.3	$0.57 \pm 0.06$	1.25
300m	09MI20	3	2016/9/9	-8.6	-56.8	-	0.46
	09MI20	5	2016/9/9	-8.48	-56.1	-	1.17
	10MI26	1	2016/9/8	-8.62	-56.9	0.49 ± 0.06	0.43
400m	10MI26	3	2016/9/8	-8.75	-57.7	-	0.43
	10MI26	5	2016/9/8	-8.6	-57	-	0.44
	12MI33	1	2016/9/8	-8.97	-59.3	-	0.43
500m	13MI38	1	2016/9/8	-8.93	-59.3	$0.03 \pm 0.06$	-
	13MI38	5	2016/9/8	-8.95	-58.3	-	0.51

表8 地下水試料の水素酸素同位体比,トリチウム濃度,SF6濃度分析結果



図 24 地下水試料の水素酸素同位体比のδダイアグラム

立坑掘削に伴う水質分布の経時変化を明らかにするため、今回得られた分析結果と、JAEA により公開されている地下水の物理化学特性及び地化学特性に関するデータ(齋ほか、 2010;齋ほか、2011;新宮ほか、2011;新宮ほか;2012;大森ほか、2013a;大森ほか、2013b、 大森ほか 2014、林田ほか、2016)をあわせ、これら特性の時空間変化に関する検討を行った。

図 25 に 2004 年度~2012 年度に立坑周辺で測定された地下水の物理化学パラメータのボ ックスプロットを示す。また、ボーリング孔の採水区間ごとの物理化学パラメータの時間変化を 図 26~30 図に示す。なお、上述のように 07MI07 号孔は立坑内の深度 200m、09MI20 号孔及 び 09MI21 号孔は深度 300m、10MI26 号孔は深度 400m、12MI33 号孔は深度 500m の各ステ ージから横方向に掘削されたボーリング孔であり、MSB-2 号孔、MSB-4 号孔は地表から掘削 された鉛直孔である。また、主立孔断層の位置関係に注目すると、07MI07 号孔、09MI20 号孔、 10MI26 号孔、MSB-2 号孔の各孔は断層の南西側に、09MI21 号孔、12MI33 号孔、MSB-4 号 孔の各孔は断層の北東側に位置する。

pHは坑内で掘削されたボーリング孔(07MI07 号孔, 09MI20 号孔, 09MI21 号孔, 10MI26 号 孔, 12MI33 号孔)のうち 09MI21 号孔で高く, 分散が大きいが, それ以外ではほぼ同程度の値 となり, 分散が小さい。地表から掘削された MSB-2 号孔と MSB-4 号孔では, 中央値は坑内の 09MI21 号孔以外のボーリング孔と同程度であるが, 分散が大きい。各ボーリング孔, 各採水 区間における測定値の経時変化(図 26)から, pH は同じボーリング孔でも採水区間によって 異なるが, 時間経過に伴う明確な変化傾向は認められない。

ECは、坑内で掘削されたボーリング孔で深部ほど高い値を示す(図 25)。地表から掘削され たボーリング孔では、坑内で比較的浅部に掘削されたボーリング孔(07MI07 号孔, 09MI20 号 孔)と同程度かそれよりもやや低い範囲となる。ECでは明確な時間変化が認められ、採水区 間によって時間とともに EC が上昇する区間、ほとんど変化がない区間、低下する区間が認め られた(図 27)。

水温は坑内のボーリング孔では明確な差異は認められないが, MSB-2 号孔と MSB-4 号孔 で分散が大きい(図 25)。時間変化では全区間で夏季に水温が高く, 冬季に水温が低い傾向 が認められる(図 28)。 MSB-2 号孔と MSB-4 号孔は地表から掘削されたボーリング孔であるた め, 気温変化の影響により水温の変化が大きくなっているものと推測される。

 $E_{S.H.E.}$ は坑内のボーリング孔では分散が小さく、深部に位置するボーリング孔で高い電位となる(図 25)。MSB-2 号孔とMSB-4 号孔では電位が高く、分散が大きい。坑内で掘削されたボーリング孔では時間とともに  $E_{S.H.E.}$ の上昇が認められる(図 29)。また、MSB-2 号孔とMSB-4 号孔では浅部の採水区間で高い  $E_{S.H.E.}$ を、深部で低い  $E_{S.H.E.}$ を示す。

DO は坑内のボーリング孔では 12MI33 でやや高いが, それ以外の孔では同程度である(図 25)。12MI33 号孔では E<sub>S.H.E.</sub>も高く, 12MI33 号孔と並行に伸びる深度 500m 研究アクセス北坑 道の影響により, DO や E<sub>S.H.E.</sub>が高い可能性がある。MSB-2 および MSB-4 は坑内の 12MI33 と 同程度の値を示し, やや分散が大きい。時間変化では, 坑内のボーリング孔については測定



開始後低下し、その後やや上昇する傾向が認められる(図 30)。MSB-2とMSB-4の変化傾向は明確でない。

図 25 各ボーリング孔で測定された物理化学パラメータのボックスプロット (齋ほか, 2010;齋ほか, 2011;新宮ほか, 2011;新宮ほか;2012;大森ほか, 2013a;大森ほか, 2013b,から作成)



図 26 各ボーリング孔, 採水区間における pH の時間変化 (齋ほか, 2010;齋ほか, 2011;新宮ほか, 2011;新宮ほか;2012;大森ほか, 2013a;大森ほか, 2013b, から作成)



図 27 各ボーリング孔, 採水区間における EC の時間変化 (齋ほか, 2010;齋ほか, 2011;新宮ほか, 2011;新宮ほか;2012;大森ほか, 2013a;大森ほか, 2013b, から作成)



図 28 各ボーリング孔, 採水区間における水温の時間変化 (齋ほか, 2010;齋ほか, 2011;新宮ほか, 2011;新宮ほか;2012;大森ほか, 2013a;大森ほか, 2013b, から作成)



図 29 各ボーリング孔, 採水区間における E<sub>s.H.E.</sub>の時間変化 (大森ほか, 2013a; 大森ほか, 2013b, から作成)



図 30 各ボーリング孔,採水区間における DO の時間変化 (大森ほか, 2013a;大森ほか, 2013b, から作成)

次に,主要溶存イオン濃度の空間分布と時間変化について検討した。濃度データとしては,本研究で得られた分析結果に加えて,齋ほか(2010),齋ほか(2011),新宮ほか(2011),新宮ほか(2012),大森ほか(2014)を使用している。多成分の分析値が得られているため,主成分分析を行い,主成分得点を用いて検討することとした。検討対象とした成分は,相対的に濃度が高く,深度に応じて濃度変化が認められた Na<sup>+</sup>, K<sup>+</sup>, Ca<sup>2+</sup>, Cl<sup>-</sup>(深部で高濃度), SO4<sup>2-</sup>, F<sup>-</sup>(浅部で高濃度)の6種類である。

多変量解析における各主成分の固有値と寄与率、累積寄与率を表9に示す。また、各主成 分の係数を表 10 に示す。表 9 より,累積寄与率は第 2 主成分までで 80%を超過しており,濃 度データの情報量のほとんどは第2主成分までに含まれる。そのため,今回は第2主成分ま でを用いて議論することとした。次に,主成分の係数に着目すると,第1主成分の係数はNa<sup>+</sup>, Ca<sup>2+</sup>, Cl<sup>-</sup>で大きい正の値を示す。これに対して, SO<sub>4</sub><sup>2-</sup>, F<sup>-</sup>の係数は負である。第2主成分では, K⁺が特に大きな正の係数を, F⁻が負の係数を持つ。ボーリング孔ごとに第1主成分スコアと第 2 主成分スコアの関係をプロットしたものを図 31 に示す。各ボーリング孔のプロットの多くは第1 主成分の軸方向に広がって分布している。上述のように, Na<sup>+</sup>, Ca<sup>2+</sup>, Cl<sup>-</sup>のイオン濃度は深部 で高く, 浅部では SO4<sup>2-</sup>および F<sup>-</sup>のイオン濃度が高いことから, 第1 主成分は浅部と深部の水 質の違いを反映しており, 例えば Iwatsuki et al.(2005)などで指摘されているように, これらの ボーリング孔における地下水の水質は浅部と深部の地下水の混合で説明できることがわかる。 また, 07MI07 号孔の一部のプロットは原点から右上方向に, 09MI21 号孔の一部のプロットは 原点から左下方向および右上方向にも分布しており、これらのボーリング孔では混合以外の プロセスが水質に影響を及ぼしている可能性がある。断層との位置関係に着目すると,断層 北側のボーリング孔(09MI21 号孔および 12MI33 号孔)のプロットは, 南側のボーリング孔に比 べてやや第2主成分スコアが小さく、断層の北と南で水質が異なる可能性が示唆された。

主成分スコアの時間変化を、断層の北東側のボーリング孔と南西側のボーリング孔に分けて 図 32 に示す。断層の北側に位置するボーリング孔の第1主成分スコアでは、時間が経過して もほぼ変化が認められないか(09MI21号孔)、各採水区間で一貫した変化傾向が認められな い(12MI33号孔)。これに対し、断層の南側に位置するボーリング孔では時間経過に伴い第1 主成分スコアが減少する傾向が明瞭である。第1主成分スコアは断層北側に比べて南側で小 さく、水質は浅部地下水の水質に近いことがわかる。第2主成分については、断層の北東側と 南西側、両方のボーリング孔で主成分スコアが減少し、その後一定となる。主成分スコアは断 層の南西側に位置するボーリング孔で大きい。

	固有値	寄与率	累積寄与率
第1主成分	3.8914	64.86%	64.86%
第2主成分	0.97343	16.22%	81.08%
第3主成分	0.7644	12.74%	93.82%
第4主成分	0.27111	4.52%	98.34%
第5主成分	0.09353	1.56%	99.90%
第6主成分	0.00613	0.10%	100.00%

表9 主要溶存イオン濃度の主成分分析結果

表10 主要溶存イオン濃度の主成分分析で得られた,第1主成分~第3主成分の係数

	第1主成分係数	第2主成分係数	第3主成分係数
Na⁺	0.485	-0.178	-0.099
$K^{+}$	0.231	0.683	0.661
Ca <sup>2+</sup>	0.459	0.055	-0.092
SO4 <sup>2-</sup>	-0.376	0.450	-0.491
F⁻	-0.344	-0.504	0.536
Cl⁻	0.491	-0.205	-0.128



図 31 第1主成分スコアと第2主成分スコアの相関



図 32 主成分スコアの時間変化

各ボーリング孔の水素酸素同位体比とトリチウム濃度のボックスプロットを図 33 に示す。これ らの図より、坑内のボーリング孔では断層の北東側と南西側で水素酸素同位体比が異なり、 断層の北東側よりも南西側で重い水素酸素同位体比を示すことがわかる。また、地表から掘 削されたボーリング孔では幅広い水素酸素同位体比を示す。MSB-2 号孔と MSB-4 号孔で採 取された地下水の水素酸素同位体比の時間変化(図 34)から、浅部に位置する採水区間で 水素酸素同位体比が重く、深部では坑内のボーリング孔と同程度の軽い同位体比となること、 値の変動は認められるものの、一貫した変化は生じていないことなどがわかる。また、トリチウム 濃度のボックスプロットから、トリチウム濃度も断層の北東側と南西側で異なり、断層の南西側 に位置する坑内のボーリング孔ではトリチウムが検出されているのに対し、断層の北側に位置 するボーリング孔ではほとんどトリチウムが検出されていない。また、地表から掘削されたボーリ ング孔ではトリチウム濃度の時間変化(図 35)から、浅部の採水区間ではトリチウム濃度が 高いこと、MSB-2 号孔の区間2のように時間とともにトリチウム濃度が低下傾向にある採水区間 も認められるものの、ほとんどの区間では時間とともに濃度が低下傾向であることが明らかとな った。坑内のボーリング孔についても同様に、同位体比とトリチウム濃度の時間変化に関する 検討を行ったが、明確な変化傾向は認められなかった。



図 33 水素酸素同位体比およびトリチウム濃度のボックスプロット 本研究で得られた分析値に加えて,齋ほか(2010),齋ほか(2011),新宮ほか(2011),新宮ほ か(2012),大森ほか(2013a),大森ほか(2013b),大森ほか(2014),林田ほか(2016)による分 析値を用いて描画



図 34 MSB-2 号孔および MSB-4 号孔地下水の水素酸素同位体比の時間変化



図 35 MSB-2 号孔および MSB-4 号孔地下水のトリチウム濃度の時間変化

以上から,主要溶存イオン濃度については,Na,Ca,Clのイオン濃度が深部で高い一方で, 浅部では相対的に SO4 及び F のイオン濃度が高いことが示された。研究用地周辺の水質は, Na-Ca-HCO3型の浅層地下水と、Na-Ca-Cl型の深層地下水の混合によって形成されている と考えられており(Iwatsuki et al., 2005), 化石海水あるいは古熱水が深層地下水に含まれる 塩の起源であると推測されている(Iwatsuki et al., 2005)。SO4イオン濃度は MSB-2 号孔及び MSB-4 号孔の浅部の採水区間で特に高く,酸化的な環境でH<sub>2</sub>Sの酸化(阿島ほか, 2006)や, 堆積岩に含まれる硫化鉱物の酸化によりSO4イオンが生成しているものと考えられる。また, Abdelgawad et al. (2009)は、瑞浪地域の地下水に含まれるFイオンは、蛍石や雲母鉱物起源 である可能性を指摘している。本研究で実施した主要溶存イオン濃度を対象とした主成分分 析において、断層の北と南に位置するボーリング孔では地下水の水質が異なることが示され た。浅部と深部の地下水の混合に対応すると考えられる第1主成分スコアは,断層の南側に 位置するボーリング孔では時間経過とともに減少し、その後ほぼ一定となるのに対し、断層の 北側に位置するボーリング孔では明確な変化傾向が認められないという違いが明らかとなった。 また,地下水の水素酸素同位体比は断層の北と南で異なり,断層の南側では北側に比べて 重い同位体比を示すことが明らかとなった。Iwatsuki et al. (2005)は、水素酸素同位体比に基 づいて、Na-Ca-Cl型の地下水がNa-Ca-HCO3型の地下水よりも冷涼な時期の降水起源であ るとしている。また,長谷川ほか(2010)は、ヘリウム同位体によって推定された地下水年代を 考慮し,研究地域周辺の地下水流動系における流出域の地下水は最終氷期に涵養した地下 水である可能性を指摘している。さらに,断層の南側のボーリング孔ではトリチウムが検出され るのに対し、北側のボーリング孔ではトリチウム濃度が検出限界以下であった。降水中のトリチ ウム濃度は 1950 年代以降に実施された大気中核実験により上昇した(例えば, Solomon and Cook, 2000)。それ以前に涵養された地下水では 12.32 年の半減期(Lucas and Unterweger, 2000)によって濃度が低下していることから、1950年代以前に涵養された地下水とそれ以降に 涵養された地下水を区別できる。断層の北側に位置するボーリング孔ではトリチウムが検出さ

れず,1950年台以前に涵養した地下水であると考えられる。一方で,断層南側の地下水では トリチウムが検出され,少なくとも部分的に1950年台以降に涵養された地下水を含むことを示 す。

深度 300m ステージから掘削されたボーリング孔を用いた長期揚水試験と単孔式水理試験 から, 揚水に対する水圧応答が主立坑断層の北東側と南西側で異なり, 主立坑断層の直交 方向の透水性が低く, 水理境界であること, 主立坑断層周辺の透水係数はその変質状態に 応じて変化し, コア全体に変質が及ぶ区間では 10<sup>-11</sup>m/s 程度であることなどが明らかとなって いる(大丸ほか, 2012)。本年度の検討で認められた主立坑断層の北側と南側での溶存イオン 濃度, 水素酸素同位体比, トリチウム濃度などの違いは, 主立坑断層が少なくともその直交方 向に遮水性の水理構造として機能し, これら地下水の地球化学特性の空間分布や坑道建設 に応じた変化が断層の北東側と南西側で異なることを示す。さらに, 主立坑断層の北東側, 南 東側は周囲に断層など透水性の低い水理地質構造が分布する別のコンパートメント構造と考 えられている(大丸ほか, 2012)。断層の北東側と南西側での水質の違いを考慮すると, 断層 を一種の天然バリアとして利用し, 処分サイトからの有害な放射性核種の移行を抑制できる可 能性がある。

## 4.2.2 水理地質モデルの構築及び地下水流動解析

広域モデルを用いた地下水流動解析で得られた水頭分布と地下水流動方向を図 36 に示 す。水頭は標高に対応して北部で高く、南部で低い。大局的に北から南に、また、谷に向かう 地下水流動を示している。算出された水頭とグリッドの上部標高の関係をプロットすると、土岐 花崗岩(第3層)の低標高域で水頭が過大評価されているものの、概ねボーリング孔における 実測値(核燃料サイクル開発機構、2005)とよく一致する(図 37)。



Ľ\_→×

図 36 瀬戸層群(左)および土岐花崗岩(右)における水頭と地下水流動方向



図 37 グリッド上部の標高と水頭の比較

次に、断層モデルを用いた地下水流動解析の結果を図 38~図 43 に示す。図 39 は断層モ デルを断層の走向方向から見た場合の図 38 の位置における断面図,図 41 は鉛直下方向を 見下ろした場合の図 40 に示すグリッドにおける水頭分布,図 42 は断層の北東側から南西方 向を見た場合の図41に示す位置における断面図である。図39では、中央に主立坑断層が分 布しており、ごく表層を除けば断層の北東側で水頭値が高く、南西側で低い。また、立坑の排 水箇所は断層直近と断層の南西側に位置しており,排水の影響は断層の南西側で幅広く生 じている。図 41 において、5 層目は瑞浪層群に対応しており、断層から離れた領域では、地形 に対応して北東及び南西から断層へ向かう流れが認められる。深部では概ね北東から南西に 向かう流れが卓越するが、12 層目で換気立坑の排水箇所(青色で示される低水頭の箇所)が、 16 層目で主立坑の排水箇所が認められ,周辺では排水箇所に向かう流れが局所的に生じて いるのが観察される。また,断層に並行な断面図(図 43)では,38 層目と45 層目で認められる ように高透水性に設定したダメージゾーンで地表から深部へ向かう流れが卓越する。断層コア (43 層目)では水頭の高い北東側から水頭が低い南西側への流れが認められ、断層コア中に は主立坑の排水箇所が存在するが,低透水性のため影響範囲は限定される。換気立坑の排 水箇所が存在する断層の南西側では、広い範囲(30層目、38層目、40層目)で排水の影響 が生じ、地下水の排水箇所への引き込みが生じている。



図 39 図 38 の断面における水頭分布と地下水流動方向



図 41 図 40 のグリッドにおける水頭分布と地下水流動方向(上:5 層目,下:12 層目)



図 41(続き) 図 40 のグリッドにおける水頭分布と地下水流動方向(上:16 層目,下:20 層目)



図 43 図 42 に示した断面における水頭分布と地下水流動方向(上:30 層目,下:38 層目)



図 43(続き) 図 42 に示した断面における水頭分布と地下水流動方向(上:40 層目,中:43 層 目,下:45 層目)

上述のような地下水流動状態に基づいて計算された 2016 年時点の塩化物イオン濃度の空間分布を図44に示す。断層から離れた領域では,塩化物イオン濃度が深部で高く,浅部で低いことから,初期条件からあまり変化していないと考えられる。一方,主立坑断層の近傍では塩化物イオン濃度の空間分布に変化が認められる。断層の北東側では,浅部から相対的に濃度の低い地下水が流下し,やや濃度が低下している領域が認められるのに対し,断層の南西側では,深部まで濃度の低い領域が伸びるとともに,深部からは濃度の高い地下水の上昇が認められる。坑道掘削に伴う深部地下水の上昇(アップコーニング)はこれまでも指摘されているものの(例えば,水野ほか,2013;Iwatsuki et al., 2015),深度 300m に位置するボーリング孔の主要溶存イオン濃度に主成分分析を適用することで得られた主成分スコアの時間変化は、時間とともに浅層の濃度の低い地下水の影響が大きくなったことを示している。今回の解析結果では,深度 300m 付近に位置する主立坑の排水地点よりも上部まで塩化物イオン濃度が高い深部地下水が上昇しており,深部地下水の影響,すなわち塩化物イオン濃度を過大に評価する結果となっている。



図 44 物質移行解析で得られた塩化物イオン濃度の空間分布

次に、トリチウムを対象とした物質移行解析の結果(図45)について述べる。大気中核実験に より降水のトリチウム濃度が上昇する前の時点では、トリチウム濃度が高い領域は地表付近に 限られる。瑞浪層群については異方性を考慮して透水係数を設定しており、地下水が浸透し にくいものと考えられる。また、断層のダメージゾーンでは上述のように地表からの地下水の浸 透が生じているが、トリチウムの崩壊により濃度の上昇は生じない。降水中のトリチウム濃度が 上昇し、坑道建設が始まる前の段階では、全体的に浅層のトリチウム濃度が上昇しており、さ らに、断層のダメージゾーンで深部までトリチウム濃度が高い領域が伸びていることがわかる。 坑道建設により排水が始まっても、トリチウム濃度の高い領域はあまり変化しない。その原因と して、トリチウムの崩壊による濃度低下と、大気中核実験が行われなくなったことによる降水のト リチウム濃度の低下が考えられる。地下水のトリチウム濃度の測定結果と比較すると、断層の 南側に位置するボーリング孔で深部までトリチウムが検出されている。また、地表から掘削され た MSB-2 号孔と MSB-4 号孔では、浅い採水区間ほど高いトリチウム濃度が得られ、これらは 解析結果と整合的である。





図 45 物質移行解析で得られたトリチウム濃度の空間分布 (上:1949年,中:2006年,下:2016年の各時点のトリチウム濃度分布)

#### 4.3 残された課題と今後の計画

地下水試料の分析結果に基づく検討と地下水流動解析及び物質移行解析では、定性的に 整合的な結果、すなわち遮水性の水理地質構造である主立坑断層の南西側では表層から主 要イオン濃度などの低い地下水が深部まで流入しており、深部までトリチウムが検出される一 方で、断層の北東側では坑道建設の影響範囲が限られ、トリチウムを含む地下水が分布する 範囲も南西側に比べて浅いことなどが明らかとなった。また、水頭についても主立坑断層の北 東側に比べ、南西側で低いことが知られており(例えば、別府ほか、2013)、この点でも解析結 果と整合的であった。

しかしながら、地下水流動解析と物質移行解析の結果は、水頭や濃度分布を定量的には再 現できていない。上述のように、主立坑断層の北東側、南西側は、主立坑断層を含む複数の 低透水性の断層に囲まれることで、周囲から水理的に孤立したコンパートメント構造であるとの 指摘がある(大丸ほか、2012)。また、瑞浪層群の泥質層も水理的な境界として機能していると 考えられており(岩月ほか、2007)、土岐花崗岩と瑞浪層群ではダメージゾーンの幅が異なると の報告がある(窪島ほか、2013)。これらの地質構造は、主立坑断層周辺の地下水流動状態 に大きく影響するものと考えられることから、今後はこれらの構造も考慮したモデル化を進める。 また、昨年度の測定で得られた断層周辺の浸透率変化をモデルに組み込み、浸透率の不均 質性を考慮することによる解析結果への影響についても検討する。

本年度は塩化物イオンやトリチウムといった,物質移行過程で水ー岩石反応が生じる可能性 が低い成分に着目し,物質移行解析を実施した。来年度は,断層周辺の鉱物分布モデルや 地下水の物理化学パラメータの分布モデルなど,水ー岩石反応の支配因子の空間分布につ いて再検討した上で,水ー岩石反応を考慮する必要がある成分についても物質移行解析を行 う予定である。

#### 5. まとめ

本年度は、研究サイトである国立研究開発法人日本原子力研究開発機構(JAEA) 瑞浪超深 地層研究所の研究坑道において地下水の物理化学パラメータの原位置測定と、溶存成分や 同位体組成を分析するための地下水試料のサンプリングを実施した。採取試料の分析結果と、 これまで JAEA により蓄積された地下水の地球化学特性のモニタリングデータをあわせ、主立 坑断層周辺に分布する地下水の物理化学パラメータや地球化学特性の空間分布及び時間 変化について検討した。

また,広域モデルを用いた地下水流動解析を行い得られた水頭分布を境界条件として,断 層周辺部の水理地質モデルを作成し,地下水流動解析と物質移行解析を実施した。得られ た結果は以下の通りである。

- ・地下水の物理化学パラメータの検討から、各パラメータは坑内のボーリング孔(07MI07 号孔, 09MI20 号孔,09MI21 号孔,10MI26 号孔,12MI33 号孔)では分散が小さく、地表から掘削さ れたボーリング孔(MSB-2 号孔,MSB-4 号孔)では分散が大きいことが明らかとなった。電気 伝導度は坑内、地表からのボーリング孔を含めて浅部で低く、深部で高い傾向が認められた。 酸化還元電位は地表からのボーリング孔に比べて坑内のボーリング孔で低い。坑内のボー リング孔では時間とともに上昇し、還元的環境から酸化的な環境へと変化していることが示唆 された。特に12MI33 号孔では、並行して伸びる研究坑道の影響で、酸化還元電位や溶存 酸素濃度が上昇している可能性がある。これらの物理化学パラメータから、浅部は酸化的で 温度変化も大きく、溶存成分濃度が低い地下水が分布する環境であり、深部は還元的で、 温度変化が小さく、溶存成分濃度の高い地下水が分布する環境と解釈できる。また、これら の物理化学パラメータについて断層の北東側と南西側で比較した場合、pH、水温、酸化還 元電位、溶存酸素濃度については明確な違いは認められなかったが、電気伝導度は南西 側よりも北東側で高いことが明らかとなった。
- ・主要溶存イオン濃度の主成分分析から、第1主成分スコアは浅層地下水と深層地下水の寄 与度に対応するものと考えられた。第1主成分スコアは、断層南西側のボーリング孔では時 間経過とともに明瞭に減少し、その後一定となるのに対し、断層北東側のボーリング孔では 一貫した変化傾向が認められなかった。また、断層の北東側のボーリング孔は南西側のボ ーリング孔に比べて第2主成分スコアがやや小さく、水質が異なることが示された。断層の南 西側では、北東側に比べて重い水素酸素同位体比を示し、深部に位置するボーリング孔で もトリチウムが検出される。このように、断層の北東側と南西側には水質や同位体組成の違い が認められた。
- 広域モデルを用いた地下水流動解析では、ボーリング孔で実測された地下水位と標高の関係(核燃料サイクル開発機構,2005)と整合的な計算結果が得られた。さらに、断層モデルを用いて行った地下水流動解析では、断層の南西側に比べて北東側で水頭が高い結果となり、実測値と整合的であった。さらに、塩化物イオンとトリチウムを対象に実施した物質移行解析では、断層の北東側では立坑掘削の影響領域が限定されるのに対し、南西では浅部から塩化物イオン濃度が低い地下水の浸透が、深部から塩化物イオン濃度の高い地下水の上昇が認められた。また、トリチウムは断層の南西側で深部まで濃度の高い領域が分布することが示され、これらも地下水試料の分析結果と整合する結果となった。しかしながら、水頭や塩化物イオン濃度、トリチウム濃度は実測値と一致しないことから、現在考慮できていない水理地質構造や断層周辺における浸透率の測定結果などをモデルに取り込むことにより、地下水流動解析と物質移行解析で使用する水理地質モデルの改良を進める。

### 参考文献

- 阿島秀司,戸高法文,岩月輝希,古江良治,2006,多変量解析による瑞浪超深地層研究所 周辺の地下水化学モデルの構築,応用地質,47,120-130.
- 石橋正祐紀, 笹尾英嗣, 窪島光志, 松岡稔幸, 2013, 超深地層研究所計画におけるサイトス ケール地質構造モデルの構築 -第2段階における Shaft460 および Shaft500 地質構造モ デルへの更新-, JAEA-Research 2013-019.
- 岩月輝希, 天野由記, 井岡聖一郎, 三枝博光, 竹内竜二, 2007, 大規模地下施設の建設に 伴う周辺地下水環境の変化, 日本原子力学会和文論文誌, 6, 73-84.
- 上野孝志,徳安真吾,川本康司,窪島光志,石橋正祐紀,鶴田忠彦,笹尾英嗣,池田幸喜, 見掛信一郎,原郁夫,山本勝,2012,超深地層研究所計画瑞浪超深地層研究所研究坑 道におけるボーリングデータ集,JAEA-Data/Code 2012-008.
- 大森一秋,新宮信也,萩原大樹,増田薫,飯塚正俊,乾道春,岩月輝希,2013a,超深地層 研究所計画における地下水の地球化学に関する調査研究一瑞浪層群・土岐花崗岩の地 下水の地球化学特性データ集-(2011年度), JAEA-Data/Code 2013-001.
- 大森一秋,新宮信也,増田薫,青才大介,乾道春,岩月輝希,2013b,超深地層研究所計画 における地下水の地球化学に関する調査研究―瑞浪層群・土岐花崗岩の地下水の地球 化学特性データ集―(2012 年度), JAEA-Data/Code 2013-024.
- 大森一秋,長谷川隆,宗本隆志,増田薫,青才大介,乾道春,岩月輝希,2014,超深地層研 究所計画における地下水の地球化学に関する調査研究 -瑞浪層群・土岐花崗岩の地下 水の地球化学特性データ集-(2013 年度), JAEA-Data/Code 2014-019.
- 核燃料サイクル開発機構, 1999a, わが国における高レベル放射性廃棄物地層処分の技術的 信頼性--地層処分研究開発第2次取りまとめ-,総論レポート, JNC TN1400 99-020.
- 核燃料サイクル開発機構, 1999b, わが国における高レベル放射性廃棄物地層処分の技術的 信頼性-地層処分研究開発第2次取りまとめ-分冊3地層処分システムの安全評価, JNC TN1400 99-023.
- 核燃料サイクル開発機構, 2005, 高レベル放射性廃棄物の地層処分技術に関する知識基盤の構築-平成17年取りまとめ- 一分冊1 深地層の科学的研究-, JNC TN1400 2005-014.
- 狩野智之, 竹内竜史, 2012a, 広域地下水流動研究における地下水の水圧長期モニタリング (2010年度), JAEA-Data/Code 2012-001.
- 狩野智之, 竹内竜史, 2012b, 超深地層研究所計画における地下水の水圧長期モニタリング (2010 年度), JAEA-Data/Code 2012-002.
- 川本康司,村上裕晃,石橋正祐紀,笹尾英嗣,渡辺和彦,見掛信一郎,池田幸喜,2014,超 深地層研究所計画瑞浪超深地層研究所深度 500m ステージの壁面地質調査データ集, JAEA-Data/Code 2014-014.

- 久保大樹,小池克明,劉春学,栗原新,松岡稔幸,2013,地球統計学的手法による亀裂性花 崗岩体の3次元透水係数モデリングと広域地下水流動解析への応用,地学雑誌,122, 139-158.
- 窪島光志,石橋正祐紀,笹尾英嗣,鶴田忠彦,田上雅彦,湯口貴史,2012,超深地層研究所 計画 地質・地質構造に関する調査研究-深度 300m までの地質・地質構造-, JAEA-Research 2012-037.
- 黒岩 弘 川本 康司 山田 信人 笹尾 英嗣, 2015, 超深地層研究所計画瑞浪超深地層研 究所研究坑道におけるボーリングデータ集(12MI27 号孔~14MI51 号孔), IAEA-Data/Code 2015-003.
- 小坂寛, 三枝博光, 栗原新, 尾上博則, 2012, 超深地層研究所計画(岩盤の水理に関する調 査研究)サイトスケールの地下水流動解析及び粒子追跡解析, JAEA-Research 2012-012, 2012.
- 齋正貴,萩原大樹,松島博之,野田正利,納多勝,安藤賢一,田中達也,上田正,本田ゆう子,水野崇,2010,超深地層研究所計画における地下水の地球化学に関する調査研究
  一瑞浪層群・土岐花崗岩の地下水の地球化学特性データ集一(2004年4月~2008年3月), JAEA-Data/Code 2010-010.
- 齋正貴, 新宮信也, 萩原大樹, 水野崇, 2011, 超深地層研究所計画における地下水の地球 化学に関する調査研究一瑞浪層群・土岐花崗岩の地下水の地球化学特性データ集一 (2008 年度), JAEA-Data/Code 2011-003.
- 佐藤開, 2016, 土岐花崗岩における浸透率の空間分布と断層との関連性評価, 京都大学工 学部卒業論文.
- 資源エネルギー庁,2013,総合資源エネルギー調査会電気事業分科会原子力部会放射性 廃棄物小委員会(平成25年度第1回)配布資料,
- http://www.meti.go.jp/committee/sougouenergy/denkijigyou/houshasei\_haikibutsu/25\_01 \_haifu.html, 2017 年 1 月 11 日閲覧.
- 新宮信也,齋正貴,萩原大樹,水野崇,2011,超深地層研究所計画における地下水の地球 化学に関する調査研究―瑞浪層群・土岐花崗岩の地下水の地球化学特性データ集― (2009 年度), JAEA-Data/Code 2011-004.
- 新宮信也,萩原大樹,増田薫,飯塚正俊,乾道春,水野崇,2012,超深地層研究所計画にお ける地下水の地球化学に関する調査研究―瑞浪層群・土岐花崗岩の地下水の地球化学 特性データ集―(2010年度), JAEA-Data/Code 2012-003.
- 大丸修二,尾上博則,竹内竜史,2012,超深地層研究所計画(岩盤の水理に関する調査研究)主立坑断層を対象とした水理学的調査, JAEA-Research 2012-008.
- 電気事業連合会, 2016, 原子力・エネルギー図面集,

http://www.fepc.or.jp/library/pamphlet/zumenshu/, 2016 年1月14 日閲覧.

- 鶴田忠彦,田上雅彦,天野健治,松岡稔幸,栗原新,山田泰広,小池克明,2013,瑞浪超深 地層研究所における深部地質環境のモデル化を目指した地質学的調査,地質学雑誌, 119,59-74.
- 萩原大樹,岩月輝希,長谷川琢磨,中田弘太郎,富岡祐一,2015,大規模地下施設の建設, 排水に伴う浅層地下水の地下深部への侵入一<sup>3</sup>H,CFCs,SF<sub>6</sub>トレーサーを用いた評価一, 日本水文科学会誌,45,1-18.
- 長谷川隆, 川本康司, 山田信人, 大貫賢二, 大森一秋, 竹内竜史, 岩月輝希, 佐藤稔紀, 2015, 深度 500m 研究アクセス北坑道におけるボーリング調査報告書(13MI38 号孔~ 13MI44 号孔), JAEA-Technology 2015-011.
- 濱克宏, 見掛信一郎, 西尾和久, 笹尾英嗣, 三枝博光, 岩月輝希, 池田幸喜, 佐藤稔紀, 大 澤英昭, 小出馨, 2014, 超深地層研究所計画年度計画書(2014 年度), JAEA-Review 2014-035.
- 濱克宏, 竹内竜史, 岩月輝希, 笹尾英嗣, 見掛信一郎, 池田幸喜, 松井裕哉, 大澤英昭, 超 深地層研究所計画年度計画書(2016 年度), 2016, JAEA-Review 2016-015.
- 林田一貴, 宗本隆志, 青才大介, 乾道春, 岩月輝希, 2016, 超深地層研究所計画における地 下水の地球化学に関する調査研究 一瑞浪層群・土岐花崗岩の地下水の地球化学特性 データ集ー(2014 年度), JAEA-Data/Code 2016-001.
- 別府伸治,狩野智之,竹内竜史,尾方伸久,2014,超深地層研究所計画における地下水の 水圧長期モニタリング(2012 年度), JAEA-Data/Code 2013-023.
- 水野崇,青才大介,新宮信也,萩原大樹,山本祐平,福田朱里,2013,瑞浪超深地層研究所の建設に伴う地下水水質の変化,日本原子力学会和文論文誌,12,89-102.
- 宮原智哉, 稲葉薫, 三枝博光, 竹内真司, 2002, 広域地下水流動研究実施領域における水 収支観測結果と地下水流動スケールの検討, サイクル機構技報, 16, 137-148.
- 文部科学省,2002,トリチウム分析法(2訂),127p.
- 湯口貴史, 鶴田忠彦, 西山忠男, 2010, 中部日本土岐花崗岩体の岩相と化学組成の累帯変化, 岩石鉱物科学, 39, 50-70.
- 湯口貴史, 鶴田忠彦, 水野崇, 國丸貴紀, 2011, 瑞浪超深地層研究所用地で採取された岩 石試料の岩石学的・鉱物学的データ -全岩化学組成,含有鉱物および鉱物組成-, JAEA-Data/Code 2011-009.
- Abdelgawad, A.M., Watanabe, K., Takeuchi, S., Mizuno, T., 2009. The origin of fluoride-rich groundwater in Mizunami area, Japan Mineralogy and geochemistry implications, Engineering Geology, 108, 76–85.
- Bullister, J.L., Wisegarver, D.P., Menzia, F.A., 2002. The solubility of sulfur hexafluoride in water and seawater. Deep–Sea Research I. 49, 175–187.
- Caine, J.S., Evans, J.P., Forster, C.B., 1996. Fault zone architecture and permeability structure. Geology. 24, 1025–1028.

Craig, H., 1961. Isotopic variations in meteoric waters. Science. 133, 1702-1703.

- Iwatsuki, T., Furue, R., Mie, H., Ioka, S., Mizuno, T., 2005. Hydrochemical baseline condition of groundwater at the Mizunami underground research laboratory (MIU), Applied Geochemistry, 20, 2283-2302.
- Iwatsuki, T., Hagiwara, H., Ohmori, K., Munemoto, T., Onoe, H., 2015. Hydrochemical disturbances measured in groundwater during the construction and operation of a large-scale underground facility in deep crystalline rock in Japan, Environmental Earth Sciences, 74, 3041-3057.
- Kashiwaya, K., Hasegawa, T., Nakata, K., Tomioka, Y., Mizuno, T., 2014. Multiple tracer study in Horonobe, northern Hokkaido, Japan: 1. Residence time estimation based on multiple environmental tracers and lumped parameter models, J. Hydrol. 519, 532-548.
- List, R.J., 1949. Smithsonian Meteorological Tables, sixth ed. Smithsonian Institution Press, Washington, DC.
- Lucas, L.L., Unterweger, M.P., 2000. Comprehensive review and critical evaluation of the half-life of tritium, J. Res. Nat. Inst. Stand. Technol. 105, 541-549.
- Matsubaya, O., Sakai, H., Kusachi, I., Satake, H., 1973. Hydrogen and oxygen isotopic rations and major element chemistry of Japanese thermal water system. Geochemical Journal. 7, 123-151.
- NASA and METI, 2011, ASTER GDEM version 2, https://reverb.echo.nasa.gov/.
- NOAA, 2017. ESRL Global Monitoring Division halocarbons and other atmospheric trace gases, http://www.esrl.noaa.gov/gmd/hats/combined/SF6.html, accessed on 6<sup>th</sup> Jan. 2017.
- Solomon, D.K., Cook, P.G., 2000. <sup>3</sup>He and <sup>3</sup>He. In: Cook, P., Herczeg, A.L. (Eds.), Environmental Tracers in Subsurface Hydrology. Kluwer Academic Publishers, Norwell, 397-424.
- Weiss, R.F., Price, B.A., 1980. Nitrous oxide solubility in water and seawater. Mar. Chem. 8, 347-359.

本研究の実施にあたり, 笹尾英嗣氏, 岩月輝希氏, 石橋正祐紀氏をはじめとする日本原子 力研究開発機構の諸氏には, 坑内での採水作業や各種データ提供などで研究全体を通して 多大なるご協力をいただきました。山形大学湯口貴史先生には土岐花崗岩の全岩化学組成 と鉱物組成の分析データを提供いただきました。また, 大阪産業大学硲隆太先生, 東京工業 大学佐久間洋一先生にはトリチウムの液シン測定でご協力をいただきました。ここに記して関 係各位に感謝の意を表します。

外部発表リスト

【学術論文】 論文1編を準備中

【口頭発表】

- 柏谷公希, 久保大樹, 佐藤開, 松田典大, 小池克明, 2016, 原位置パーミアメータ測定で明ら かとなった断層周辺岩盤の浸透率の空間分布特性, 日本地球惑星科学連合 2016 年大会. (2016 年 5 月 24 日発表)
- Kashiwaya, K., Kubo, T., Sato, K., Matsuda, N., Koike, K., 2016. Development of hydrogeological model and groundwater flow analysis considering permeability distribution around faults, 43rd International IAH Congress. (2016 年 9 月 27 日発表)
- Kashiwaya, K., Kubo, T., Sato, K., Matsuda, N., Koike, K., 2016. Spatial variation of permeability around faults in Toki granite, Workshop on properties of active fault damage zones and fault dating. (2016 年 7 月 5 日発表)
- 柏谷公希,多田洋平,堀太至,硲隆太,佐久間洋一,小池克明,2017,複数の地化学指標に 基づく京都盆地地下水の滞留時間推定,資源・素材学会平成29年度春季大会.(2017年 3月27日発表予定)
- 岡嶋純也,柏谷公希,多田洋平,小池克明,2017,地下水の地球化学分析と物質移行解析 による断層の水理特性の把握, JpGU-AGU Joint Meeting 2017. (2017年5月23日発表予 定)

他1件準備中

#### 付録

#### 六フッ化硫黄分析システムの妥当性検証

作製した六フッ化硫黄分析システムによる分析値の妥当性検証のため,(1)複数機関による 同一試料の分析と,(2)京都盆地地下水の分析を実施した。

(1) 複数機関による同一試料の分析

同一試料を複数の機関で分析し、分析結果を比較することにより作製した分析システムで得られる分析値の妥当性について検討した。

比較用試料は相対的に SF6濃度が高いもの(試料 H とする)と低いもの(試料 L とする)を用 意した。試料 H は京都大学桂キャンパスの水道水を樹脂製コンテナに入れて2 日半ほど大気 中に放置し,各機関に送付する全ての瓶と蓋を水に浸けて1 時間程度経過した後に,水中で 蓋を締めたものである。試料 L は京大桂キャンパスの水道水を樹脂製コンテナに入れて窒素 ガスで1 時間バブリングし,その後1時間大気中に放置,さらに瓶と蓋を浸けて1時間程度経 過した後に,水中で蓋を締めたものである。

京都大学(以下、「京大」という)に加え,2つの機関での分析値を表に示す。作製した分析シ ステムによる試料Hの分析結果は,機関Aよりも低く,機関Bよりも高い。また,試料Lの分析 結果は,京大と機関Aでは同程度の値が得られている。試料Lについては,機関Bでは輸送 中の容器破損のため分析値が得られなかった。以上から,作製した分析システムにより問題無 く濃度測定が行えているものと評価できる。

分析機関	試料H SF 6濃度	試料L SF 6濃度
	fmol/kg	fmol/kg
京大	3.06	0. 31
機関A	3. 23	0. 33
機関B	2. 23	輸送中の容器破損により分析できず

表 A-1 比較用 SF<sub>6</sub> 試料の分析結果

(2)京都盆地地下水の分析

滞留時間の短い地下水が分布し、高濃度でSF6が検出されることが期待できる京都盆地から 地下水試料を採取し、作製した分析システムを用いてSF6濃度測定を実施した。

分析で得られたSF。濃度をボックスプロットとして図A-1に示す。瑞浪で採取した地下水試料のSF。濃度と比較し、京都盆地の地下水試料のはるかに高いSF。濃度を示す。瑞浪地域の地下水の滞留時間は、放射性炭素に基づく推定から堆積岩中部で9300年程度、花崗岩で
5000年以上という報告があり(Iwatsuki et al., 2005), 浅層地下水の混合により SF<sub>6</sub>が検出され ると考えられている(萩原ほか, 2015)。これに対して, 京都盆地には透水性の高い未固結の 堆積物が分布しており, 滞留時間が短いことで高い SF<sub>6</sub>濃度を示すものと解釈できる。さらに, 今回分析を行った地下水試料の半数程度は, 大気平衡では説明できない高い SF<sub>6</sub>濃度を示 した。SF<sub>6</sub>濃度は特に都心部の井戸で高いことから, 産業利用されている SF<sub>6</sub>の汚染による濃 度上昇と考えられる。今回の比較では, 水理地質特性や既存の知見などと矛盾のない結果が 得られ, 作製した分析システムを用いて得られた SF<sub>6</sub>濃度の分析値の妥当性が示された。



図 A-1 京都盆地地下水と瑞浪地下水の SF<sub>6</sub>濃度の比較

#### シュミットロックハンマー測定に関する予備検討

昨年度実施した断層周辺での浸透率測定結果と比較し、浸透率変化が生じた原因を解釈 するため、浸透率を測定した岩盤壁面を対象としたシュミットロックハンマー測定を計画してい る。本年度は予備検討として、様々な岩石試料を対象にシュミットロックハンマー測定を行い、 岩石の見かけ密度と比較した。 シュミットロックハンマー測定を行った供試体は、全て岩種の異なる12試料である(一覧を測 定結果とともに表 A-2に示す)。供試体は約10cm四方の立方体であり、シュミットロックハンマ ーにより6つの面の中央部でそれぞれ1回ずつ、合計6回の反発硬度測定を行った。なお試 料は、測定時床に置き、鉛直下向きにシュミットロックハンマーを押し付けることで測定を行っ た。ノギスにより供試体の大きさを測定するとともに、電子天秤を用いて質量を求めた。供試体 の体積と質量から見かけ密度を算出し、シュミットロックハンマー測定で得られた反発硬度の 平均値と比較した。

供試体の一覧と,反発硬度の平均値,見かけ密度の測定結果を表 A-2 に示す。また,見かけ密度と反発硬度の平均値の相関を図 A-2 に示す。図 A-2 から明らかなように,反発硬度と見かけ密度は強い正の相関を示す(*R*=0.94)。岩種により構成鉱物は異なるものの,一般的な造岩鉱物の密度にはそれほど大きな違いがないことを考慮すると,これら岩石試料の見かけ密度の違いは主に空隙率の違いに起因すると推測される。その場合,シュミットロックハンマー測定により,岩盤の空隙率やマイクロクラックの頻度の違いを検出できる可能性がある。岩石組織など他の因子も反発硬度に影響する可能性があるが,昨年度浸透率を測定した箇所は全て土岐花崗岩で同一の岩石であり,今回測定した試料に比べて岩石組織や鉱物組成の違いの影響も小さいことから,さらに明瞭に空隙率や力学特性の差異を検出できることが期待され,本手法の有効性を確認できた。

No.	岩種	反発硬度平均値	見かけ密度
		-	kg/m3
1	軽石凝灰岩	25	1485
2	黒雲母流紋岩	46	2034
3	頁岩	60	2706
4	カンラン石玄武岩	57	2688
5	凝灰質砂岩	37	2038
6	溶結凝灰岩	27	1251
7	安山岩	59	2595
8	デイサイト	52	2501
9	斑糲岩	62	2891
10	花崗閃緑岩	61	2669
11	石英閃緑岩	63	2783
12	閃緑岩	63	2672

表 A-2 シュミットロックハンマーによる反発硬度と見かけ密度の測定結果



図 A-2 反発硬度と見かけ密度の相関

# 研究報告2

# 岩石き裂の治癒作用を利用した不連続面の バリア性能向上に関する研究

# 京都大学 大学院工学研究科

奈良 禎太

#### 1. 背景・目的

放射性廃棄物の地層処分では、岩盤を天然バリアとして使用する. 天然バリ アとなる岩盤には、放射性物質の移行を抑制する機能が期待される. 岩盤内で は、き裂や空隙のネットワークが流体の流路となるため<sup>1)</sup>、遮蔽性向上には、き 裂の進展を防ぐこと及び、き裂や空隙を閉塞させることが効果的であると考え られる.

また、天然バリアとなる岩盤には、高い長期強度があることが望ましい.水 は岩石の強さ<sup>2-0</sup>および破壊じん性<sup>7,8)</sup>に顕著に影響することが知られている.例 えば、含水率が高い場合、岩石の強さは低下する.そのため、遮蔽性が高い領 域で囲まれた岩盤は、水の流入が抑制されるため、強度が高い状態が確保され やすく、力学的に安定しやすい状況になると考えられる.き裂開口幅やき裂・ 空隙のネットワークの形状は流れに影響を及ぼすことが知られている<sup>9-16)</sup>.特に、 開口幅が小さい場合や、流路の形状が複雑なほど流れは抑制される.さらに、 微細な粒子が密に詰まった部分では遮蔽性は高くなる.

北欧(フィンランドやスウェーデン)での放射性廃棄物処分においては、結 晶質岩盤が用いられている.北欧の結晶質岩の場合、き裂密度が極めて低いこ とが知られている.一方、日本では地殻運動が活発であり、地下には断層や節 理などの不連続面が数多く分布する.そのため、日本の花崗岩は、北欧のもの よりも一般にき裂が多く含まれ、10倍以上き裂密度が高いと言われている<sup>17)</sup>. ゆえに、地下利用の際、不連続面を完全に避けることは困難である.

ただし、岩石に巨視き裂が含まれる場合でも、必ずしも透水係数が高くなる とは限らないという報告がいくつか存在する.例えば、火成岩に断層が含まれ る場合(巨視き裂に微細な粒子が含まれている状態)、透水係数が低下すること が示されている<sup>16)</sup>. Ishibashi et al.<sup>18)</sup>は、岩石内に地下水が流れ込み、微細な粘土 鉱物がき裂表面に沈殿して、き裂が充填されるということを報告している.こ のような、粘土による岩石内のき裂の充填現象を利用すれば、閉塞した節理や 断層を利用する形で岩石の遮蔽性を高められる可能性があり、放射性廃棄物処 分で大いに役立つ技術を確立できると考えられる.

また,放射性廃棄物処分施設を地下岩盤に設ける場合,大量のセメント系材料が使用されることとなる.ゆえに,周辺の地下水は,カルシウムイオン濃度が高い状態となると予想される.地下水中のカルシウムイオン濃度が高い場合,岩盤表面にはカルシウム化合物が析出し,き裂が充填される可能性がある.この現象は室内試験でも認められている.例えば,Nakao et al.<sup>19</sup>による,岩石とコンクリートを水中に一緒に保存する試験や,Nara et al.<sup>20</sup>による,岩石を水酸化カルシウム水溶液中に保存する試験では,岩石表面にカルシウム化合物が沈殿

することが示されている.通常岩石内には多くのき裂が存在し,天然バリアとしての遮蔽性能が十分であるか否かが問題となることがある.しかし,放射性 廃棄物処分施設の建設のために用いられるセメント系材料由来のカルシウムが 豊富に含まれる地下水の影響により,カルシウム化合物の沈殿によってき裂が 充填され,岩石の透水係数も低く保たれる可能性がある.

このように、岩石内のき裂が粘土やカルシウム化合物の沈殿で充填される場合は、透水係数が低く保たれ、岩盤が天然バリアとして十分な遮蔽性能を保持できるということが考えられる.ただし現状では、き裂の充填がどの程度岩石の透水係数に影響するかについては十分には検討されていない.

そこで本研究では、粘土及び破壊した岩石の遮蔽性を、透水試験を用いて調べる.特にここでは、粘土の透水係数を測定するとともに、粘土がき裂を充填 する場合に透水係数がどのように変化するかを調べることとした.

また,岩石のき裂進展の時間依存性挙動を,破壊力学試験を用いて調べる. 特に,長期間にわたる試験を水中環境下で行うことによって,極めて低い速度 のき裂進展を測定することを目指すとともに,カルシウムイオン濃度が高い水 中環境下で試験を行い,蒸留水中で得られた結果と比較することによって,カ ルシウムイオン濃度がき裂進展速度にどのように影響するかを調べる.なお本 研究では,結晶質岩石を対象として研究を進めることとし,花崗岩を岩石試料 として用いる.

上記の一連の研究成果により,放射性廃棄物処分施設ニアフィールドの天然 バリアの長期性能が明らかとなることが本研究を行う意義である.特に,未だ 不明である修復されたき裂を含む岩石の透水特性や,極めて遅いき裂進展の計 測によって,長期にわたる岩石の材料特性が明らかになり,放射性廃棄物処分 プロジェクトに代表される岩盤の長期的な利用に大きく貢献できる成果が挙げ られることが期待できる. 2. 全体研究計画(4ヵ年における全体計画)

平成 26 年度は,破壊力学及び透水試験を行う環境を整備し,予備試験を実施する.なお,試験に用いる岩石の強度,弾性率,弾性波速度等の材料物性を 予め調べておく.

- (1) ダブルトーション法による長期破壊力学試験の予備実験・データ取得環境整備 破壊力学試験法であるダブルトーション法による測定を予備実験として 1~2週間程度連続で行うことにより、長期連続測定によるき裂進展デー タ取得環境の整備を実施する.可能であれば、1カ月間近く連続して測定 する実験を行う.
- (2) 岩石を用いた透水試験の予備実験・データ取得環境整備 岩石試料(花崗岩または砂岩)を用いて透水試験の予備実験を行うことに より、岩石の遮蔽性(バリア性能)に関するデータ取得環境の整備を実施す る.

平成 27 年度からは、破壊力学試験及び透水試験によるデータ取得を本格的 に行うこととする.また、顕微鏡観察を行い、岩石内部の観察やき裂閉塞に寄 与した物質の同定を行う.

さらに、本研究の検討内容の妥当性、研究を進めるべき方向性などについて、 専門家・有識者らを訪問・招聘し、研究内容について議論し、研究の有効性向 上に努める.

(1) 長期破壊力学試験によるき裂進展・閉塞同時検出試験の実施

大気中及び水中環境下において、1カ月間程度連続で破壊力学試験を行い、き裂進展に関するデータを取得する.さらに、き裂閉塞に関するデー タの取得を目指す.

(2) 岩石内部の観察

光学顕微鏡や電子顕微鏡を用いることにより,岩石内部構造の観察を行 うとともに,き裂の閉塞に寄与した物質の同定を行う.

(3) 節理を含む岩石での透水試験の実施

節理(巨視的な引張き裂)が含まれている岩石試料で透水試験を行い,巨 視き裂が岩石の遮蔽性に及ぼす影響を調べる.

(4) 粘土層を含む岩石での透水試験の実施

巨視き裂を含む岩石試料(花崗岩)が粘土層で充填されている場合の透水 係数を測定し、断層粘土が岩石の遮蔽性に及ぼす影響を調べる.

平成28年度は、前年度と異なる条件下での破壊力学試験及び透水試験を行

うことにより,岩石のバリア性能に関するデータ収集を行う.また,顕微鏡や X線回折分析を行い,岩石内部の観察やき裂閉塞に寄与した物質の同定を行う. 前年度同様,本研究の検討内容等について議論を深めるために,国内外の専 門家を訪問または招聘し,議論を行い,研究内容の向上に努める.

- (1) 長期破壊力学試験によるき裂進展・閉塞同時検出試験の実施
- 水中環境下において1カ月間程度連続で破壊力学試験を行い,き裂進展 に関するデータを取得するとともに,き裂閉塞に関するデータの取得を目 指す.特に,前年度とは異なる環境下で試験を行うこととし,周辺環境の カルシウム濃度が異なる水中環境下で試験を行うことによって,カルシウ ム濃度がき裂の進展や閉塞に及ぼす影響を調べる.
- (2) 顕微鏡観察及び X 線回折分析による岩石内部の観察 前年度同様,顕微鏡を用いることにより,岩石内部構造の観察を行う. さらに,岩石表面において,カルシウム化合物の析出が生じやすい場所, 生じにくい場所について調べる.また,X線回折分析を行うことによって, き裂の閉塞に寄与した物質の同定を行う.
- (3) 閉塞した節理を含む岩石での透水試験の実施 カルシウム化合物や粘土によって閉塞した節理(引張破壊)を持つ岩石で 透水試験を行うことにより,析出物によって閉塞した節理を持つ岩石の遮 蔽性を調べる.

平成 29 年度は,破壊力学及び透水試験に関するデータを取得するとともに, データの取りまとめを行い,総括報告書を作成する.

この年度においても、本研究の検討内容等について議論を深めるために、国 内外の専門家等を訪問・招聘して議論を行い、研究内容の向上に努める.

(1) 長期破壊力学試験によるき裂進展・閉塞同時検出試験の実施

カルシウム濃度の異なる水中環境下において1カ月間程度連続で破壊力 学試験を行い、き裂進展及び修復に関するデータを取得し、これまでのデ ータを取りまとめることにより、カルシウム濃度がき裂の進展や閉塞に及 ぼす影響について解明する.

(2) 顕微鏡観察及び X 線回折分析による岩石内部の観察

顕微鏡観察により,岩石中でのカルシウム化合物の析出が生じやすい場所と生じにくい場所を解明する.また,X線回折分析によって,き裂の閉塞 に寄与した物質を同定し,き裂閉塞部の耐久性について解明する.

- (3) 閉塞した節理を含む岩石での透水試験の実施 カルシウム化合物の析出によって閉塞した節理(引張き裂)を持つ岩石で の透水試験を進め,得られたデータを取りまとめることにより,析出物に
- よって閉塞した節理を持つ岩石の遮蔽性を評価する.
- (4) 粘土層を含む岩石での透水試験の実施

粘土層を導入した岩石の透水試験を進め、得られたデータを取りまとめることにより、粘土が岩石の遮蔽性に及ぼす影響を評価する.

#### 3. 平成 27 年度の成果概要

平成 27 年度は、岩石内の不連続面(節理や断層)の遮蔽性を調べるために、 インタクトな岩石、巨視き裂を含む岩石、粘土層でき裂が充填された岩石を用 いて透水試験を行った.また、長期間にわたるダブルトーション試験法での測 定により、極めて低い速度のき裂進展を測定した.さらに、岩石のき裂進展を 進めながら同時に鉱物の析出によるき裂閉塞を起こす試験を行い、き裂進展が 抑制できるか否かを調べた.

透水試験装置の置かれた断熱室の室内温度を強制的に変化させ、それに伴い取 得される貯留槽圧力やその差圧及び封圧のデータにどの程度影響が出るのかを実 験的に確かめた結果、供試体の上流側と下流側に接続されている貯留槽の圧力差 (差圧)と貯留槽圧そのもの、それから封圧については、この順番で環境温度変 化に対して敏感に反応することが示された.透水試験では、周辺環境の顕著な温 度の変動はもちろんのこと、微小な温度変化でさえ、実験データに影響を及ぼす ことが示された.環境温度変化の影響を抑えるためには試験時間を短くする工夫 は有効であるが、比較的短時間で実施可能なトランジェントパルス透水試験でさ えも、実験環境の温度変化には注意が必要であることがわかった.

また、土岐花崗岩を用いて室内透水試験を行った結果、インタクトな供試体及 び緑泥石で充填された層を含む供試体においては、透水係数が低くなり、また これらの供試体では、透水係数の圧力依存性もほとんど認められないことが示 された.一方、巨視き裂を含む供試体では、透水係数が極めて高くなった.ま た、巨視き裂を含む供試体では、圧力の増大に伴い、透水係数が低下すること が示された.イライトで充填された層を含む供試体では、巨視き裂入りの供試 体よりも3オーダー程度透水係数が低く、インタクトな供試体との透水係数の 差は1オーダー程度であった.また、圧力の増大に伴い、透水係数が低下する ことが示された.

カルシウム濃度が異なる6種類の水中に岩石を1ヶ月間保存し、カルシウム イオン濃度測定、重量測定、走査型電子顕微鏡による表面観察を行うことによ って、水中保存前後で試験片表面への鉱物析出を評価した.その結果、すべて の岩石試験片において鉱物の析出が確認でき、その析出量は水中のカルシウム イオン濃度に依存することが示された.この結果により、カルシウム化合物が 析出することによって、岩石内のき裂を修復することが可能であると考えられ る.

定変位ダブルトーション法による測定を1~2週間程度連続で行うことにより,どの程度低いき裂進展速度まで測定できたか,き裂進展限界の検出は可能 か等を検討した.その結果,従来得られているものよりも低いオーダーのき裂 進展速度まで測定できた.ただし,き裂進展限界は認められなかった.また, カルシウムイオン濃度が高い環境下では,き裂進展速度がより低くなり,サブ クリティカルき裂進展が抑制されることが示された.

# 4. 平成 28 年度研究実施内容

## 4.1 平成 28 年度の計画, 実施方法

平成28年度では、前年度と異なる条件下で透水試験及び破壊力学試験を行うこととした.

透水試験においては、粘土が岩石内のき裂を充填していることが認められる ことから、原位置岩盤で採取された粘土を用いて透水試験を行い、粘土の透水 係数を明らかにすることとした.さらに、カルシウム化合物や粘土によって閉 塞した節理(引張破壊)を持つ岩石で透水試験を行うことにより、析出物によ って閉塞した節理を持つ岩石の遮蔽性を調べることとした.

破壊力学試験では、水中環境下において 1 カ月間程度連続で破壊力学試験を 行い、き裂進展に関するデータを取得するとともに、き裂閉塞に関するデータ の取得を目指すこととした.特に、周辺環境のカルシウム濃度が異なる水中で 試験を行うことによって、カルシウム濃度がき裂の進展や閉塞に及ぼす影響を 調べる.さらに、顕微鏡を用いることにより、岩石内部構造の観察を行うとと もに、き裂の閉塞に寄与した物質の同定を行うこととした.

#### 4.2 粘土の透水係数測定

### 4.2.1 序論

日本のような変動帯地下環境においては、地下の岩盤に断層や節理といった 不連続面が数多く分布している.したがって、地下利用の際、不連続面を完全 に避けることは困難である.しかし、岩盤のき裂は、鉱物の沈殿により充填さ れ、遮蔽性能を回復している場合が見受けられる.このような環境は、岩盤を 天然バリアとして利用する放射性廃棄物の地層処分において好ましいものであ る.加藤ら<sup>21)</sup>は、土岐花崗岩を用いて、健全な岩石、天然の巨視き裂を含む岩 石、天然の地下環境下で修復されたき裂(鉱物脈)を含む岩石を供試体として、 室内透水試験を実施して透水係数を測定している.そして、その結果に基づき、 き裂が修復される(鉱物で充填される)ことによって、それを含む岩石の見か けの透水係数がどの程度回復する(低下する)のかを検討している.修復され たき裂を含む岩石の透水係数は、き裂を修復(充填)している物質の性質、す なわち透水特性に大きく影響されると考えられる<sup>16)</sup>.そこで本章では、瑞浪超 深地層研究所の研究坑道においてボーリングにより得られたインタクトな土岐 花崗岩と坑道壁面から採取された粘土を供試体として、同じ室内試験装置でそ れぞれ個別に透水係数の測定を行い、透水特性の評価をしておくことにした.

粘土は、岩石と違い自立していないため、一般に剛性の高い容器に詰め、圧 密度と飽和度を調整して透水試験は実施される.しかし、本研究では、岩石供 試体用の透水試験装置を用いるため、粘土供試体に対しても上下をステンレス 製のエンドピースではさみ、側面は柔軟なゴムスリーブで包み込んでいる.透 水試験の際には封圧と間隙圧を個別に設定することによって供試体の応力状態 を調整するが、粘土の Skempton の B 値は1 に近いため、封圧を変化させるとそ れに比例して間隙圧も変化してしまう.そのため、有効封圧は 0 に近い条件と なる.また、供試体の透水性が低いためトランジェントパルス法を採用してい るが、間隙圧を急激に上昇させると圧力容器の容量の関係で間隙圧が封圧を上 回り、間隙水が封圧媒体に漏出することになる.本研究では、これらの問題に 対処して、インタクトな岩石と粘土を供試体として同一の実験装置で透水試験 を実施し、それぞれ個別に透水特性を評価した結果を報告する.

#### 4.2.2 透水試験法の理論

透水性の低い岩石の水理特性を評価するための室内透水試験法としては,ト ランジェントパルス法<sup>22)</sup>が適している.トランジェントパルス法の厳密な解析 解は Hsieh et al.<sup>23)</sup> によって導かれており, 次式で表される.

$$\frac{\Delta h(t)}{H} = \frac{h_u(t) - h_d(t)}{H} = 2\sum_{m=1}^{\infty} \frac{\exp\left(-\alpha \phi_m^2\right) \left\{\beta \left(1 - \sec \phi_m\right) + \frac{\gamma \phi_m^2}{\beta} \left(\gamma + \sec \phi_m\right)\right\}}{\frac{\gamma^2 \phi_m^4}{\beta^2} + \frac{\phi_m^2}{\beta} \left(\gamma^2 \beta + \gamma^2 + \gamma + \beta\right) + \beta^2 + \gamma \beta + \beta}$$
(1)

ただし, α, β, γは, 次式で定義される無次元パラメータである.

$$\alpha = \frac{Kt}{l^2 S'}, \quad \beta = \frac{S'Al}{S_u}, \quad \gamma = \frac{S_d}{S_u}$$
(2)

これらの意味するところは、 $\alpha$ が無次元時間、 $\beta$ が上流側貯留槽の圧縮貯留量  $S_u$ [m<sup>2</sup>]に対する供試体の圧縮貯留量の比、 $\gamma$ が上流側貯留槽の圧縮貯留量に対する 下流側貯留槽の圧縮貯留量  $S_d$  [m<sup>2</sup>]の比である. 無次元時間  $\alpha$  は、供試体の透水 係数 K [m/s]や比貯留率 S' [m<sup>-1</sup>]、高さ l [m]の影響を取り除いた試験時間を表わ している. そのほか、t は水頭パルス負荷後の経過時間 [s]、 $h_u(t)$ 及び  $h_d(t)$ はそれ ぞれ経過時間 t における上流側及び下流側の貯留槽内の水頭[m]であり、その差 を  $\Delta h(t)$ とする. H は水頭パルスの大きさ[m]であり、 $\Delta h$ (0)に等しい. A は供試 体の断面積[m<sup>2</sup>]である.  $\phi_m$  (m = 1, 2, ...) は次の非線形方程式の非零で正の実 数根であり、無数に存在する.

$$\tan\phi = \frac{(1+\gamma)\phi}{\frac{\gamma\phi^2}{\beta} - \beta}$$
(3)

なお,  $\beta$ が十分小さい場合, すなわち供試体自体の圧縮貯留量が貯留槽の圧縮貯 留量に比べて無視できるほど小さい場合には, 次式で与えられる Brace et al.<sup>12)</sup>の 近似解を適用可能である.

$$\frac{\Delta h(t)}{H} = \exp\left\{-\frac{KAt}{l}\left(\frac{1}{S_u} + \frac{1}{S_d}\right)\right\}$$
(4)

#### 4.2.3 試料

本研究では,試料として,岩石試料と粘土試料の二つを用意した.前者は, インタクトな花崗岩試料であり,瑞浪超深地層研究所の研究坑道(GL-200m) においてボーリングにより得られた中粒〜粗粒の黒雲母花崗岩(土岐花崗岩) である.後者は,研究坑道(GL-200m)の壁面から採取された雲母粘土鉱物で ある.

花崗岩試料は、ボーリングコアの健全な部分を抽出し、直径 5.0 cm、高さ 2.5 cm のディスク状に整形した.図1に整形した花崗岩試料を示す.整形後の供試体は、デシケーター内で蒸留水に沈めた状態で数時間真空脱気し、含水飽和させている.真空脱気後は、圧力容器にセットするまでの間、蒸留水に沈めたまま真空状態で保管した.



図1 透水試験で用いた花崗岩試料

粘土は、岩石と違い自立していないため、一般に透水試験の際には剛性の高 い容器に詰め、圧密度と飽和度を調整して測定は実施される.しかし、本研究 では、装置の違いの影響を避けるため、岩石供試体の測定に用いたものと同じ 透水試験装置を使用している.そのため、粘土試料に対しても、最終的に岩石 供試体と同様の形状となるようにゴムスリーブに試料を詰めて上下をエンドピ ースではさむようにしている.図2に原位置岩盤中に存在している粘土の写真, 図3に走査型電子顕微鏡で撮影された粘土の画像を示す.



(a)

(b)

図2 粘土試料.

(a): 原位置岩盤(花崗岩)中に存在する粘土, (b): 原位置岩盤より取り出した粘土



図3 粘土試料の走査型電子顕微鏡画像

粘土試料を用いて行われた X 線回折分析の結果を図4に示す.この図より, 主な粘土鉱物はイライトであることがわかる.また,石英や長石等の明瞭なピ ークの他,方解石や緑泥石のピークも認められている.



図4 粘土試料におけるX線回折分析結果

レーザー回折式の粒子径分布測定装置を用いて得られた粘土試料の粒径分布 を図5に示す.50%通過径を平均粒径とすると,平均粒径は7.445µmとなった.



一般に、花崗岩と粘土の違いは次のようである.花崗岩は、高剛性であり、 空隙率が低く、低透水性で低貯留性である.一方、粘土については、低透水性 という点だけは花崗岩と同じであるが、それ以外はすべて逆である.すなわち、 低剛性、高空隙率、低透水性、高貯留性ということになる.さらに、花崗岩の SkemptonのB値が0.55~0.85であるのに対して、粘土のそれは0.99という値が 示されている<sup>24)</sup>.したがって、粘土に関しては、封圧と間隙圧を完全に独立に 制御することは難しく、有効封圧がほぼ0の状態で透水試験を実施しなければ ならない.そのため、透水試験に際しても後述するような工夫が必要となる.

#### 4.2.4 試験装置

本研究では,温度調整が可能な透水試験システム<sup>25-28)</sup>を使用した(図6).本 システムの特徴は,実験室内に建てられた恒温室が三重の断熱構造となってお り,恒温室内の一番外側にエアコンを設置して空調し,圧力容器が置いてある 一番内側の断熱スペースには熱源や光源を置いていないことである.



(a)





研究報告 2-15

本システムは、大きく分けて、拘束流体系、間隙流体系、制御・記録系及び 独立した温度制御系から構成されている.

拘束流体系には、供試体を設置する圧力容器、拘束圧用ポンプ、配管類が含まれる.今回使用した小型圧力容器は静水圧で耐圧 10MPa である.配管類は、 高圧条件下における水漏れを避けるため、超高圧用のチューブやバルブを使用 している.また、拘束圧用ポンプとしてはダブルプランジャーポンプ(ジーエ ルサイエンス社製 PU610-0X)を利用している.

間隙流体系は、シリンジポンプ(ISCO 社製 100DX, 2 台)、貯留槽、セパレ ート用バルブを含む配管類から成る.シリンジポンプは、一定圧力あるいは一 定流量で流体挙動を制御可能であり、流量に関しては 50 mL/min から 0.01 µL/min の範囲を±3%の精度で、圧力に関しては 1 kPa の分解能で、最大 69 MPa まで制 御できる.シリンジポンプを上流側と下流側それぞれに 1 台ずつ接続し、間隙 水を供給し、間隙水圧を調整している.透水試験に際しては、シリンジポンプ のシリンダーが貯留槽の役割を担う.なお、下流側の圧力を安定させるために 接続されている追加の貯留槽(850 mL)は今回使用していない.配管類は、高 圧条件下における漏水を防ぐために、超高圧用のチューブやバルブを使用している.

制御・記録系には、データロガーとシリンジポンプ用コントローラー及び各 種計測計(差圧計,圧力計,温度計)が含まれる.圧力としては、拘束圧、上 流側及び下流側配管内の水圧、2台のシリンジポンプ内の圧力、気圧、そして上 流-下流間の差圧が計測されている.差圧計(Validyne 社製 DP15-42)は高線形 性を有し、本実験で重要となる供試体の両端の間隙圧の差を計測するために使 われる.また、シリンジポンプ内蔵の圧力計は、配管内の圧力を計測するため に使われ、配管の漏水をチェックする時にも使われる.

差圧は温度変化に敏感に反応するため,試験中の温度変化をなるべく小さく 抑えたい.そこで,前述のように、恒温室内の一番外側にエアコンを設置して 空調し,圧力容器が置いてある一番内側の断熱スペースには熱源や光源を置い ていない.これらの結果として,圧力容器周囲の温度変化は,試験中は±0.1℃以 下に抑えられている.

#### 4.2.5 試験手順

前節で説明した透水試験システムは,複数種類の透水試験手法を連続して適 用可能である.本研究では,試験時間を要する低透水性の供試体に対する透水 試験を実施するため,トランジェントパルス法<sup>22)</sup>を採用した.本システムは岩 石試料用に設計されたものであるので,粘土試料に適用する際には,いくつか の工夫が必要である.岩石試料の透水試験の際には封圧と間隙圧を独立に設定 することによって供試体の応力状態を調整するが,粘土試料の場合には,それ の Skempton の B 値がほぼ1であり,柔軟なゴムスリーブを使用していることも あり,封圧を変化させると間隙圧も変化し,間隙圧を変化させれば封圧も変化 することになり,有効封圧は0に近い状態となっている.したがって,封圧や 間隙圧を変化させるときには,間隙圧が封圧を超えないように注意が必要であ る.例えば,トランジェントパルス法を採用しているが,間隙圧を急激に上昇 させると圧力容器の容量の関係で間隙圧が封圧を上回り,間隙水が封圧媒体に 漏出することになる.このように間隙流体と封圧媒体が混合した場合には試験 の中止が妥当である.

岩石試料に対する透水試験の手順は加藤ら<sup>28)</sup>を参照されたい.ここでは,粘 土試料に対して,その特性を踏まえた実験手順を以下に示す.

- (1) 所定の長さのバイトンゴムスリーブの片側にだけエンドピースを差し込ん だ状態にして、ゴムスリーブの中に均等に粘土試料を詰める.このとき、粘 土試料の体積は岩石試料のそれに近づくように努める.粘土試料を詰め終わ った後に、もう片方のエンドピースを差し込み、それを固定円盤にはさみ、 圧力容器の上蓋の裏側(内側)に設置し、間隙水配管類を接続する.そして、 封圧媒体(水)で満たされている圧力容器内に収める.
- (2) ダブルプランジャーポンプで封圧を 500 kPa 程度まで上げ、それを一定に維持した状態で、貯留槽や配管・継手・バルブに残っている空気や間隙水に溶存している気泡を取り除くために真空脱気をする.ここで、粘土試料の水分が抜け切るのを防ぐため、脱気は数十分程度とした.脱気後はシリンジポンプを使って間隙水を供給し、間隙圧が封圧を上回らないように注意しながら所定の圧力まで上げ、それを維持する.
- (3) 断熱室内の温度変化や一定圧力で動作させているシリンジポンプの流量を モニタリングする.これにより、室温の安定化を図ると同時に漏水のチェッ クも行う.上述した温度制御を達成するまでには、この状態で数日を要する. また漏水を発見した場合には、配管の継手やバルブ等の閉め具合を確認し、 漏れがなくなるまで監視を続ける.
- (4) 室温の変化と漏水に関して問題がないと判断した時点で、ポンプを操作し封 Eと間隙水圧を所定の値に設定する.粘土試料の実験では、封圧を1 MPa か ら4 MPaまで上げていき、間隙圧は封圧の上昇に伴って自然と上昇している.
- (5) 静かにセパレートバルブ(上流側と下流側を切り離すバルブ)を閉じる.このとき、もし前段階で発見できなかった微小な漏水が起こっていた場合には、それが差圧の変化に表れることになる.その場合、(3)の手順に戻り、再度調整を実施する.なおセパレートバルブを閉じた後に供試体内の水頭分布が

一様となるには、供試体の透水性にもよるが、数時間が必要である.

- (6) 差圧の変動が見られなくなっていれば、所定のパルス圧力を上流側に負荷する、すなわち上流側の間隙水圧を上げるトランジェントパルス透水試験を行う.ただし、粘土の場合、通常の透水試験と同じように数十 kPa のパルス圧力を瞬時に負荷すると、間隙圧が封圧を超える可能性があったため、パルス 圧力を昇圧ではなく減圧する、すなわち下流側の間隙水圧を下げることによってトランジェントパルス透水試験を行うことにした.上流側の貯留槽圧が 下げられた後、上流側の貯留槽圧は上昇していき、下流側の貯留槽圧は低下 していく.そして、差圧がパルスをかける前の状態に戻ったときに実験終了 とする.
- (7) 透水試験で得られた差圧のデータに対して, Hsieh et al.<sup>23)</sup>の解析解に基づく 非線形最小二乗法によるデータ解析を行い,供試岩石の水理定数(透水係数 と比貯留率)を評価する.ただし,Hsieh et al.<sup>23)</sup>を用いたときに水理定数の 解が収束しない場合は,Brace et al.<sup>22)</sup>の解を用いて透水係数だけを評価して いる.

#### 4.2.6 試験結果

有効封圧が1MPaの条件下において,上流側の間隙水圧を上げるトランジェントパルス法と下流側の間隙水圧を下げるトランジェントパルス法による差圧の経時変化をそれぞれ図7,図8に示す.上流側の間隙水圧を上げるトランジェントパルス法を用いると,透水係数は4.32×10<sup>-12</sup>(m/s)で相関係数は0.99となる. 下流側の間隙水圧を下げるトランジェントパルス法を用いると,透水係数は3.77×10<sup>-12</sup>(m/s)で相関係数は0.97となる.両者の試験で得られた差圧とBraceの近似解の減衰曲線は非常によくフィッティングしており,差圧も滑らかに減衰していることから,透水係数はよく評価できたといえる.また,下流側の間隙水 圧を下げるトランジェントパルス法によっても非透水性試料の透水係数を評価できるといえる.

様々な有効封圧下での土岐花崗岩の透水試験の結果を図 9 に示す. Hsieh et al.<sup>23)</sup>の解析解を用いた非線形最小二乗解析で得られた水理定数は,透水係数と比 貯留率がセットとなっている. 唯一有効封圧 7 MPa 付近における実験データの 解析においては, Hsieh et al.<sup>23)</sup>では解が収束しなかったので, Brace et al.<sup>22)</sup>により 透水係数だけが評価されている. なお,同じ有効封圧条件で複数回透水試験を 実施し,再現性の確認もおこなっている. 得られた土岐花崗岩の透水係数は, 有効封圧 1~9 MPa,間隙圧 1 MPa において,透水係数は 21~2.6×10<sup>-11</sup> m/s で あり,比貯留率は 1.2~23×10<sup>-7</sup> 1/m の範囲であった. なお,有効封圧が 1 MPa と2 MPa の間に, 2 か月間程度をかけて温度変化試験を実施している. それがこの透水係数の開きに影響したかもしれない. なお,有効封圧 2 MPa 以降はほぼ 連続して透水試験を実施している.



図7 上流側の間隙水圧を上げるトランジェントパルス試験による花崗岩での差圧の経時 変化



図8 下流側の間隙水圧を上げるトランジェントパルス試験による花崗岩での差圧の経時

変化

下流側の間隙水圧を下げるトランジェントパルス法の差圧の経時変化を図 9 に示す.下流側の間隙水圧を下げるトランジェントパルス法より粘土の透水係数を評価すると,透水係数は2.05×10<sup>-11</sup>(m/s)で相関係数は0.70 となる.



図 9 粘土における下流側の間隙水圧を下げるトランジェントパルス法による差圧の経時 変化

粘土を供試体として実施した,異なる有効封圧下でのトランジェントパルス 法による透水試験の結果を図 10 に示す.実験データの解析においては,Hsieh et al.<sup>23)</sup>では解が収束しなかったため,Brace et al.<sup>22)</sup>により透水係数だけを評価して いる.得られた粘土の透水係数は,封圧 0.5~4 MPa,有効封圧 40~70 kPa にお いて,透水係数は 1.7~2.8×10<sup>-11</sup> m/s の範囲であった.なお,図 10 には,Brace et al.<sup>22)</sup>の近似解を用いた非線形最小二乗解析で得られたエラーバーも併せて掲 載した.



図10 粘土における透水係数





#### 4.2.7 考察

岩石用の室内透水試験装置を用いて,花崗岩と粘土の透水試験を実施した. インタクトな土岐花崗岩及び巨視き裂を含む土岐花崗岩と比較すると(図 11), 粘土の透水係数は、インタクトな土岐花崗岩よりは1オーダーほど高いものの、 巨視き裂を含む花崗岩よりは3~4オーダー低い値となっている.粘土層で充 填されている花崗岩と同程度の透水係数であることから、き裂を充填する物質 の透水係数が、破壊した岩石の透水係数を決定していると考えられる.また、 この傾向は、Wang et al.<sup>16)</sup>で示されている結果と調和的である.

土岐花崗岩の透水試験に関しては、精度の高い実験データが得られており、 理論の前提条件も満足しているので、解析結果も高い精度を保持している. 一 方、粘土の透水試験に関しては、有効封圧が 0 に近く、封圧と間隙圧を独立に 制御することが難しかった. 結果として、粘土試料の透水試験データには、見 かけ上、パルス負荷後の差圧の減衰が大きく表れている. これは、粘土の Skempton の B 値が1に近いことから説明できる. トランジェントパルス透水試 験において、間隙圧の瞬時の変化が封圧の影響ですぐに元に戻ろうとするため であり、これが理論の前提条件とは異なる挙動を示すということになり、実験 データの精度を低下させている.

粘土の実験データには上記のような挙動が表れてはいるが、粘土の透水係数 はエラーバーを付与して評価可能である.結果として、粘土自身も花崗岩と同 程度に低透水性であることが示された.したがって、岩石がき裂を有している 場合でも、粘土鉱物によってき裂が充填された場合には、岩石の遮水性は回復 するものと考えられる.

#### 4.2.8 結論

瑞浪超深地層研究所の研究坑道においてボーリングにより得られたインタクトな土岐花崗岩と坑道壁面から採取された粘土を供試体として、同じ室内試験装置で個別に透水係数の測定をおこなった.粘土は、岩石と違い自立していないため、一般に剛性の高い容器に詰め、圧密度と飽和度を調整して透水試験は実施される.しかし、本研究では、岩石供試体用の透水試験装置を用いるため、粘土供試体に対しても上下をステンレス製のエンドピースではさみ、側面は柔軟なゴムスリーブで包み込んでいる.透水試験の際には封圧と間隙圧を個別に設定することによって供試体の応力状態を調整するが、粘土のSkemptonのB値は1に近いため、封圧を変化させるとそれに比例して間隙圧も変化してしまう.

トランジェントパルス法を採用しているが、間隙圧を急激に上昇させると圧力 容器の容量の関係で間隙圧が封圧を上回り、間隙水が封圧媒体に漏出すること になる.そこで、上流側端面のパルス圧を負値として実験を実施した.その結 果、インタクトな花崗岩と粘土の透水係数は同じオーダーの値を示した.それ ゆえ、開口したき裂を有する岩石の透水性は、粘土鉱物によってき裂が充填さ れた場合、すなわち、き裂が修復された場合には、インタクトな岩石の透水性 に近づくことが期待される.したがって、岩石がき裂を有している場合でも、 充填鉱物の有無が岩石の透水性に大きく影響を与えることが示唆された.

#### 4.3 粘土がき裂を充填する過程での岩石の透水係数測定

### 4.3.1 序論

放射性廃棄物処分を行う上で、岩盤の遮蔽性能を損なわず、かつ向上させる ことは、極めて重要である.岩盤内ではき裂や空隙のネットワークが流体の水 みちとなるため、遮蔽性向上にはき裂の進展を防ぐと共に、き裂や空隙を閉塞 させることが効果的である.

Nara et al.<sup>15)</sup>や Wang et al.<sup>16</sup>は,様々な圧力下で破壊した岩石の透水係数の測定 を行っており,圧力の上昇に伴ってき裂が閉塞することにより,岩石の透水係 数が低下することを報告している.これは,力学的な影響によるき裂の閉塞が 地下環境下で起こりうることを示したものである.

また、力学的影響と化学的影響の相互作用によってき裂・空隙の閉塞が起こ る現象としては、圧力溶解が挙げられる<sup>29-34)</sup>.この現象は、水中環境下におい て、鉱物粒子が接触し、かつ周辺から圧力を受けることによって、水中への鉱 物粒子の溶解が促進されるとともに、鉱物粒子表面への沈殿が起こることによ って、接触している2つの鉱物粒子が接合し、き裂・空隙が閉塞する、という 現象である.安原ら<sup>35)</sup>及び Yasuhara et al.<sup>36,37)</sup>は、圧力溶解の促進によって、岩 石の透水係数が低下することを示している.

力学的な影響を受けないき裂・空隙の閉塞についても報告されている. Nara et al.<sup>20)</sup>は、カルシウムイオン濃度の高い水中環境下にある岩石では、岩石表面にカルシウム化合物が析出し、き裂が閉塞するということを示している. Ishibashi et al.<sup>18)</sup>は、地下水中の微細な粘土鉱物が沈殿することによって、き裂の閉塞が生じるということを報告している. これらの現象も、岩石の透水特性に影響を及ぼすと考えられる. ただし、透水係数への影響についてはまだ調べられておらず、沈殿現象が岩石の透水係数に及ぼす影響は不明である.

そこで本研究では、微細な粘土粒子を含む水を、破壊した岩石(花崗岩)に 流し続けることによって、水の流れやすさ、すなわち透水係数がどのように変 化するのかを調べることとした.

#### 4.3.2 試料

岐阜県瑞浪市の国立研究開発法人日本原子力研究開発機構の超深地層研究所 内で採取された花崗岩(土岐花崗岩)を用いた.特に本章では,巨視き裂を含 む花崗岩を用いることとした.図12に,巨視き裂を含む花崗岩試料の写真を示 す.この図において,花崗岩試料の直径は50mm,厚さは25mmである.



図 12 巨視き裂を含む土岐花崗岩(直径 50mm, 厚さ 25mm)

また,花崗岩と同じく,岐阜県瑞浪市の日本原子力研究開発機構の超深地層 研究所内で採取された粘土を蒸留水に懸濁して,岩石に流すこととした.ここ で用いた粘土は,4.2節で用いたものと同一の場所で採取されたものである.

#### 4.3.3 試験方法

前にも述べたように,岩石(花崗岩)に水を流し続けながら,流れやすさの 変化を調べることを目的としているため,ここではフローポンプ法<sup>38)</sup>を試験方 法として採用した.フローポンプ法は,上流側貯留槽に流れる単位時間当たり の流量を一定にして水頭差を測定することで透水係数を評価する方法である.

フローポンプ透水試験法は、Olsen<sup>38)</sup>によって提唱された試験方法である.この方法は、供試体の一端から一定流量の流体を注入した時の供試体間の水頭差を測定するものである.定常状態に達して水頭差が一定になった時に次式で透水係数を評価できる.

$$K = \frac{QL}{A(h_1 - h_2)} \tag{5}$$

ここで *K* は透水係数[m/s], *L* は供試体の厚さ[m], *Q* は流量(m<sup>3</sup>/s), *A* は供試体の断面積[m<sup>2</sup>], *h*<sub>1</sub> は上流側圧力[Pa], *h*<sub>2</sub> は下流側圧力[Pa]である.

この方法は、供試体や試験装置の貯留性によって定常状態に至るまでに、長い時間を要することがある.しかし、現在一般的に用いられる定水位法や変水 位法及び難透水性岩石に適用されるトランジェントパルス法に比べ、試験初期 に供試体端面に発生する動水勾配を小さくできるという利点がある.また、一 定圧力に制御して排水量を測定する定水位法に比べ、フローポンプ法は流量を 一定にして圧力を測定することから、制御精度及び測定精度ともに優れている. 図 13 に、本研究で使用したフローポンプ試験装置を示す.



(a)



研究報告 2-26

#### 4.3.4 試験手順

初めに、図12に示した直径 50mm,厚さ 25mmの巨視き裂を含む花崗岩供試体をデシケータ内で蒸留水に浸し、真空ポンプを用いてデシケータ内を真空状態にし、その状態で一か月間以上保存することによって、円柱試験片を蒸留水で飽和させた.次に、供試体上端と下端をステンレス製のエンドピース(図14)で挟み、封圧媒体である水の浸入を防ぐために、熱収縮チューブを使用して供試体を被覆した(図15).これを圧力容器のふたにセットした後(図16)、圧力容器に設置し(図17)、配管を接続することにより、供試体に封圧を加え、水を流し続けられる状態とした(図18).供試体に流す水は、シリンジポンプを用いて流すこととし、供試体へ加える封圧は、手動ポンプで加えることとした.

供試体に流す水の流量は 0.01ml/min と設定した. この状態から水頭差の経時 変化を測定し、透水係数を評価する.

本研究では、蒸留水 10に 1250mm<sup>3</sup>(約 5.3g)の粘土を懸濁して、岩石供試体 に流すこととした.これは、本研究で用いた土岐花崗岩内の巨視き裂を充填し ている粘土層の幅が 1mm 未満であったことから(図 19)、岩石供試体の断面積

(50mm × 25mm) に厚さ 1mm を加えることによって算出した体積である.この水を図 19 に示す容器に入れ,マグネチックスターラーで外部から攪拌しながら(図 20),岩石供試体に流すこととした.



図 14 飽和後の花崗岩とエンドピース



図 15 供試体を被覆している様子





図 16 圧力容器のふたにセットした供試体

図17 圧力容器に供試体を入れる様子



図18 圧力容器に配管をつないだ写真

図 19 粘土懸濁水貯留タンク (粘土を攪拌した蒸留水を入れる容器)



図 20 粘土懸濁水貯留タンクをマグネットスターラーで撹拌している様子

# 4.3.5 試験結果

巨視き裂を含む花崗岩に粘土懸濁水を流す過程での、1週間ごとの差圧変化と 恒温室内の温度変化の様子を図 21~25 に示す. それを全てまとめたものを図 26 に示す. 恒温室は三重となっているので、温度は内、中、外で分けてある.

また試験開始から1日,3日,1週間,2週間,3週間,4週間,5週間経過した時の透水係数を表1に示す.



図21 試験開始1週目の差圧と温度変化









研究報告 2-30








研究報告 2-31



図 26 き裂を含む花崗岩に粘土懸濁水を流す過程での差圧と恒温室内の温度の変化

時間	透水係数 (m/s)
1 日	3.18×10 <sup>-10</sup>
3日	2.84×10 <sup>-10</sup>
1週間	3.20×10 <sup>-10</sup>
2 週間	3.06×10 <sup>-10</sup>
3 週間	2.89×10 <sup>-10</sup>
4 週間	$2.26  imes 10^{-10}$
5 週間	$1.60  imes 10^{-10}$

表1 き裂を含む花崗岩に粘土懸濁水を流す過程での透水係数

# 4.3.6 考察

き裂を含む岩石に粘土が充填されることにより、インタクトな岩石の透水性 に近い値を示す可能性があると考えられる.またき裂が粘土によって修復され た岩石の透水係数は、本実験で評価した粘土の透水係数とほぼ同じ値を示して いる.よってき裂に粘土が埋まることで透水係数は低下するが,その透水性は 粘土に支配されることが考えられる.

き裂を含む花崗岩に粘土懸濁水を通水させると,試験開始直後は差圧が急激 に上がり,その後減衰しある値で一定になっている.これは粘土懸濁水貯留タ ンク内において,試験開始時に停止しているステンレスの底盤が動き出すまで に,静止摩擦力によって抵抗したためであると考えられる.

試験開始から一週間経過した後に,差圧が上がり始め透水係数が低下した. これは流量を低くして試験を行っているため,粘土懸濁水が供試体に達するま でに時間がかかったことが原因であると考えられ,最終的にはき裂に粘土が充 填されて,透水係数が低下したと考えられる.

差圧の値が上下に動いているところがあるが、これは冬の気温の低下に伴い 恒温室内の温度が一定に制御できなかったことが原因であると考えられる.

粘土の透水係数を測定するにあたり撹乱試料を用いて試験を行ったが,不撹 乱試料においても試験を行うことは将来的な展望である.

### 4.3.7 結論

本研究では、微細な粘土粒子を含む水を、巨視き裂を含む花崗岩に流し続け ることによって、透水係数がどのように変化するのかを調べた.その結果、時 間の経過とともに透水係数が低下する様子が確認できた.これは、き裂内部で の粘土の沈殿によるき裂閉塞を示すものと考えられる.ゆえに、本章で行った 試験より、地下水中に含まれる粘土の沈殿により、岩石内のき裂が閉塞し、透 水係数の低下が生じると結論づけられる.

# 4.4 岩石のサブクリティカルき裂進展に及ぼすカルシウムイオンの影響

### 4.4.1 緒言

天然バリアとなる岩盤には、高い長期強度があることが望ましい。岩石の長期強度の評価のためには、岩石破壊の時間依存性に関する情報が必要である。 ここで、岩石の破壊は微視き裂の発生、伸長及び集積、局所化によって説明される。そのため、岩石内のき裂進展に関する研究が重要となる。

従来の破壊力学では、き裂先端の応力拡大係数がある臨界値、すなわち破壊 じん性に達したとき、き裂の進展が起こると考えられてきた.しかし、実際は、 応力拡大係数が破壊じん性に達していない状態においても、き裂は緩やかに進 展する.このき裂進展現象は、サブクリティカルき裂進展<sup>39-42)</sup>と呼ばれ、き裂 進展の時間依存性の代表的なものとして挙げられる.特にケイ酸塩岩石におい ては、引張応力を受けたき裂先端部のシロキサン結合が、水と化学反応を起こ して劣化・分断する現象である応力腐食<sup>39,43)</sup>が、サブクリティカルき裂進展の 主要な機構であると考えられている.

一般に、サブクリティカルき裂進展におけるき裂進展速度 da/dt と応力拡大係数 KIの関係は、次の指数則<sup>44,45)</sup>と累乗則<sup>46,47)</sup>の2通りの関係でまとめられる.

$$\frac{\mathrm{d}a}{\mathrm{d}t} = v_0 \exp\left(\frac{-E^{\ddagger} + \beta K_{\mathrm{I}}}{RT}\right) \tag{6}$$

$$\frac{\mathrm{d}a}{\mathrm{d}t} = A K_{\mathrm{I}}^{\ n} \tag{7}$$

ここで、E<sup>‡</sup>は活性化エネルギー、R はガス定数、T は絶対温度であり、その他は 実験より求められる定数である. 岩石破壊の時間依存性を考える場合には、上 記のき裂進展速度と応力拡大係数の関係を求めるとともに、上記の関係式から 得られる定数について十分な情報を得る必要がある. これまで行われたサブク リティカルき裂進展に関する研究では、測定されているき裂進展速度の範囲は、 おおよそ 10<sup>-2</sup>~10<sup>-8</sup> m/s のオーダーである <sup>40-42,48)</sup>.

放射性廃棄物の地層処分のように極めて長い期間岩盤を利用するようなこと を考える場合,より低いオーダーのき裂進展速度を測定し,応力拡大係数とき 裂進展速度の関係をより明確にする必要があると考えられる.そのためには, 試験時間も長期にわたる必要がある.ゆえに,長期にわたるサブクリティカル き裂進展計測を実現できる設備を開発し,実際に長期間にわたってき裂進展計 測を行うことが、従来よりも低いき裂進展速度の測定において必要と言える.

また,放射性廃棄物処分施設を地下岩盤内に建設する際,大量のセメント系 材料が用いられると考えられる.このような場合,周辺岩盤内の水のpHやカル シウムイオン濃度は高くなると予想される.ケイ酸塩鉱物や岩石のサブクリテ ィカルき裂進展に及ぼす水質の影響に関する研究が過去になされており<sup>49-52</sup>, 特にpH が高くなる場合には,中性環境下よりもき裂進展速度が高くなるという 報告がある.ただし,カルシウムイオンの濃度がサブクリティカルき裂進展に 及ぼす影響についてはまだ調べられていない.

そこで本研究では、破壊力学試験法であるダブルトーション(Double Torsion, DT) 試験法<sup>50, 53-56</sup>による測定を1~2週間程度連続で行う、長期連続測定によるき裂進展データ取得を実施する.さらに、蒸留水中と水酸化カルシウム水溶液中においてサブクリティカルき裂進展の測定を行い、カルシウムイオンがサブクリティカルき裂進展に及ぼす影響を調べる.

### 4.4.2 試験方法

前述の通り、サブクリティカルき裂進展を測定するために用いられる代表的 な破壊力学試験方法である DT 試験法 <sup>50,53-50</sup>を用いた. DT 試験法は、応力拡大 係数の評価にき裂の長さの計測が不要である、試験片形状が単純である、載荷 形式が単純であるなどの利点をもつことから、岩石のような不透明な材料での き裂進展速度測定のための試験法として広く用いられてきた試験方法である.

図 27 に、DT 試験片の概要図を示す. この図に示されるように、DT 試験は、 4 点曲げの要領で試験片に載荷し、下側の面に引張応力を作用させることによっ てき裂進展を起こす破壊力学試験法である. DT 試験片の形状は、長方形断面の 薄板状である. 試験片の中央部には、き裂を進展させるためにガイド溝が形成 され <sup>57, 58</sup>, さらにイニシャルノッチが切り込まれることが多い. 今回の試験で は、図 27 に示されるように、ガイド溝とイニシャルノッチを切り込んだ形状の 試験片を用いた.

本研究では、定変位法<sup>54,55)</sup>による DT 試験を用いて、き裂進展速度と応力拡 大係数の関係を求めることとした.定変位法では、着力点の変位を一定に保ち、 き裂進展に伴う荷重緩和を測定することによって、き裂進展速度と応力拡大係 数が評価される.この方法では、試験片に加えられる荷重が時間の関数となり、 き裂進展速度が荷重緩和速度から求められるので、1回の試験から広い範囲(通 常 10<sup>-2</sup>~10<sup>-8</sup> m/s)のき裂進展速度と応力拡大係数の関係が得られる.ゆえに、 定変位法は、多くの研究者によって用いられてきた方法である<sup>48,59</sup>.



図 27 ダブルトーション試験片の形状と載荷形式の概要図

材料が等方性である場合,応力拡大係数 K<sub>I</sub>及びき裂進展速度 da/dt は,次のように表される<sup>55)</sup>.

$$K_{\rm I} = P w_m \sqrt{\frac{3(1+\nu)}{Wd^3 d_n}} \tag{8}$$
$$\frac{da}{da} = C \frac{P_{\rm I} \lambda_{\rm I}}{P_{\rm I}} \frac{dP}{dP} \tag{9}$$

$$\frac{du}{dt} = -C_a \frac{1}{BP^2} \frac{du}{dt}$$
(9)

ここで、P は荷重、 $\nu$ はポアソン比、 $P_0$  は荷重の初期値、 $S_0$  はコンプライアン スの初期値、dP/dt は荷重の低下率、G は剛性率、 $C_a$ はクラックフロントの形状 に依存する定数であり、他の定数は図 27 と同様である。

一方,材料が直交異方性であり,載荷方向が図 27 のような場合, K<sub>1</sub>及び da/dt は,次のように表される<sup>50)</sup>.

$$K_{\rm I} = \left(\frac{3P^2 w_{\rm m} s_{55}}{(2d^3 d_{\rm n} (2s_{11}((s_{33}s_{11})^{1/2} + s_{31} + s_{55}/2))^{1/2}}\right)^{1/2}$$
(10)  
$$da = 2P_i \lambda_i d^3 dP_{\rm max}$$

$$\frac{da}{dt} = -C_{\rm a} \frac{2P_i \lambda_i d^3}{3s_{55} w_{\rm m} P^2} \frac{dP}{dt}$$
(11)

ここで、 $s_{ij}(i,j=1\sim6)$ は、異方性材料におけるコンプライアンス定数である.載荷 方向が図 27 の場合と異なるときは、 $s_{ij}$ の添字の変換を行えばよい.弾性コンプ ライアンス定数  $s_{ij}$ が等方性を示し、 $w_m = W/2$ となるとき、等方性仮定の評価式 (式(8)または(9))と異方性仮定の評価式(式(10)または(11))は一致する.また 本研究では、Williams and Evans<sup>50)</sup>及び Atkinson<sup>60)</sup>の研究を参考にして、 $C_a = 0.2$ としてき裂進展速度の評価を行った.

上記の式が成立するためには、DT 供試体の寸法に関する制約条件が必要となる. Evans et al.<sup>61)</sup>及び Atkinson<sup>62)</sup>は、供試体の幅  $W \ge \mathbb{P} \ge d$  に関する制約条件として、次の式を実験的に得ている.

### $W \ge 12d$ (12)

なお, Ciccotti は一連の研究で,上式で示される条件よりも相対的に厚い供試体 を利用して DT 試験を行っている<sup>63-60</sup>.

また、Trantina<sup>67)</sup>は、幅W、長さL及びき裂の長さaに関して、有限要素法を 用いて、次の式を満たす場合に、 $K_I$ がaに依存しないことを示している.

$$0.55W < a < L - 0.65W \tag{13}$$

さらに、Shetty and Virkar<sup>68</sup>, Pletka et al.<sup>69</sup>, Shyam and Lara-Curzio<sup>70</sup>, Madjoubi et al.<sup>71</sup>らの研究によれば,  $K_I$ が a に依存しないような領域を十分に確保するために、 長さLが幅 W よりも十分に大きくすることが望ましく、特に Pletka et al.<sup>69</sup>は長 さLが幅 W の 2 倍以上とすることを推奨している.

本研究で用いた供試体のサイズは, W=45[mm], d=3[mm],  $d_n=2[mm]$ , L=150[mm]であり、上記の制約条件を満たしている(図 28 参照). また、き裂の長さに関 しては、DT 試験で必須である初期き裂の導入を行うときに、試験装置(図 29 参照)に取り付けてあるデジタルマイクロスコープ(キーエンス(株)製、 VH-7000)を用いて、式(13)の条件を満たす長さになるように確認している.



図 28 ダブルトーション供試体の写真



図 29 初期き裂導入時に用いた試験装置

# 4.4.3 岩石試料

愛媛県大島産の大島花崗岩を試料として用いた.大島花崗岩は異方性材料で あることが知られている<sup>72-75)</sup>.特に,物理的・力学的性質には,先在微視き裂 の分布の選択的配向性に起因した直交異方性があることが知られている<sup>72,73)</sup>. 大島花崗岩では,「目」と呼ばれる面が最も割れやすい面であり,それに直交す る二番目に割れやすい面が「二番」,これらに直交する割れにくい面が「しわ」 と呼ばれる<sup>76)</sup>.海外では,「目」「二番」「しわ」に相当する面は,それぞれ「Rift Plane」「Grain Plane」「Hardway Plane」と呼ばれることが多い<sup>77)</sup>.本研究では, 「しわ」を面1,「二番」を面2,「目」を面3と呼び,これらの面に垂直な方 向を,それぞれ軸1,軸2,軸3と呼ぶこととする.本研究では,軸3方向に 進行し,軸1方向に開口する試験片を用いてき裂進展を測定した.

### 4.4.4 試験手順

初めに、初期き裂の導入を行った.このプロセスは、「pre-cracking」と呼ばれ、 DT 試験法においては必須のプロセスである.本研究における初期き裂の導入は、 DT 試験片を試験装置に設置して、着力点を約 4µm 変位させた後変位を一定に保 っという手順を繰り返すことによって行った.また、デジタルマイクロスコー プにより、この間のき裂伸長を観察し、き裂長が Trantina<sup>67</sup>によって示されてい る下限値に相当する 25mm に達するまで繰り返した.

初期き裂の導入後は,試験片を試験環境に馴染ませるために,無負荷状態で, き裂進展速度測定時と同一の環境条件下に約20時間静置させた.

この後,き裂進展速度の計算に必要となる試験片のコンプライアンスの初期 値 λiの測定を行った. λiは,き裂のさらなる進展が起こらないように,着力点を 約 4 µ m ずつ緩やかに変位させることによって荷重と変位を測定し,荷重が 14N に達するまでの着力点の変位と荷重との関係から評価した.

このような操作の後に、定変位試験を行った.定変位試験では、試験片に 13 ~14N の予荷重を緩やかに加えた後、着力点を急速に変位させ、その変位を約 2 時間一定に保った.予荷重を加えた後の着力点の変位量は、Nara and Kaneko<sup>58)</sup> に従い、0.24mm とした.

# 4.4.5 試験結果

式(8)~(11)より,応力拡大係数の計算には荷重 P の値が,き裂進展速度の計算 には,荷重 P とその低下率,すなわち荷重緩和速度 dP/dt が必要となる.荷重緩 和速度は,荷重緩和曲線の傾きに相当する.本研究では,荷重緩和曲線におい て,荷重が 0.4N 減少する範囲のデータを,最小二乗法を用いて直線近似するこ とによって評価した.荷重 P には,その範囲での荷重の平均値を用いた.

本実験で得られた荷重緩和曲線を図 30 に示す.この図より,大気中よりも水 中環境下(蒸留水中及び水酸化カルシウム水溶液中)において,荷重が低くな っていることがわかる.さらに,水酸化カルシウム水溶液中で得られた曲線は, 蒸留水中で得られたものよりも,荷重が高くなっていることがわかる.

図 31 に、本実験で得られたき裂進展速度と応力拡大係数の関係を示す.この 図より、大気中よりも水中環境下(蒸留水中及び水酸化カルシウム水溶液中) において、き裂進展速度が高くなっていることがわかる.また、水酸化カルシ ウム水溶液中では、蒸留水中よりもき裂進展速度が低いことがわかる.さらに、 従来の研究<sup>48)</sup>より低い速度である 10<sup>-10</sup>m/s 程度のき裂進展速度まで測定を行う ことができた.





図 31 大島花崗岩におけるき裂進展速度と応力拡大係数の関係

# 4.4.6 考察

本実験で得られた結果より、大気中よりも水中環境下で、同一応力拡大係数 におけるき裂進展速度が高くなることが示された.この傾向は、様々な岩石で 行われたサブクリティカルき裂進展の研究で得られているものと同様である<sup>6,50,51,78-80)</sup>.例えば、火成岩や砂岩のようなケイ酸塩材料では、引張を受けたき裂 先端付近のシロキサン結合(Si-O-Si)が水と化学反応を起こし、劣化・分断す る「応力腐食」がサブクリティカルき裂進展の支配機構であると考えられてい る<sup>39,41,81)</sup>.また、大気中では水蒸気の毛管凝縮によって、き裂先端に吸引力が 作用しているものの、水中ではそれが作用しなくなることも、水中でのき裂進 展速度上昇の要因の一つと考えられている<sup>82)</sup>.サブクリティカルき裂進展の測 定結果を基にした計算より、岩石の長期強度は、大気環境下よりも水中で低く なることも示されているため<sup>6,83)</sup>、水中環境では岩石の劣化が進みやすく、注意 が必要であることがいえる.

ただし、水酸化カルシウム水溶液中では、蒸留水中よりもき裂進展速度が低 くなっていることから、周辺環境の水質が岩石破壊の進みやすさに影響するこ とが示唆される.本実験で用いた水酸化カルシウム水溶液の pH は 13 とアルカ リ性を示しており、一方で蒸留水の pH は 6 である. Atkinson and Meredith<sup>59)</sup>や Sano and Kudo<sup>50)</sup>は、石英やケイ酸塩岩石を用いた試験において、アルカリ性の 水中では中性の水中よりもき裂進展速度は高くなると報告している. Nara et al.<sup>51)</sup>では、き裂進展速度は周辺環境の pH に依存しないことが示されている.本 試験で得られた結果は、pH が高い環境下でき裂進展速度が低くなっており、 Atkinson and Meredith<sup>59)</sup>、Sano and Kudo<sup>50)</sup>、Nara et al.<sup>73)</sup>等の研究で得られた傾向 とは異なっている.

本研究では pH が高い環境下であってもき裂進展速度が低くなるという結果 を得たのでカルシウムイオンがき裂進展速度の低下,き裂進展の抑制に影響し ている可能性があると考えられる.カルシウムイオン濃度が高い環境下では, 岩石表面にカルシウム化合物の析出が生じる.ゆえに,ダブルトーション試験 の際にも,き裂の進展と同時に,カルシウム化合物の析出によるき裂の閉塞が 生じていた可能性がある.例えば,既に進展したき裂経路にカルシウム化合物 の析出が起こることによって,析出物による架橋が生じる可能性が指摘できる. また,き裂の進展と同時に析出による閉塞が起こり,見かけ上き裂進展が起こ らなくなるような現象も指摘できる.そこで,き裂内部で起こっている現象を 調べるためにき裂経路を走査型電子顕微鏡 (Scanning Electron Micoscope,以下、 「SEM」という)で観察した.SEM で観察する際には本研究で用いた実験後の 供試体の引張面から厚さ 30µm の研磨薄片を用意し,その表面にカーボンコーテ

ィングを施したものを使用する.

図 32 に、SEM で撮影した供試体の一部の画像を、図 33 にその部分をエネル ギー分散型 X 線分析装置(EDS)による元素マッピングを行った画像を示す. 図 32 の SEM 画像において、黒色の線状で写されている部分はき裂である.そ の中央に架け橋状に写されている物質が確認できる.この部分を元素マッピン グの画像と重ね合わせるとカルシウムの存在が確認できた.また、図 34 に先程 と異なる場所を SEM で撮影した画像を、図 35 に元素マッピングした画像を示 す.図 34 の SEM 画像において左上の黒色の部分がき裂であるが、分岐したき 裂が中央に写されている.この部分を元素マッピングの画像と重ね合わせてみ るとカルシウムの存在が確認できた.このように、き裂に架け橋状にカルシウ ムが析出することや、き裂を塞ぐようにカルシウムが析出することで、蒸留水 中と比較してき裂進展速度の低下がもたらされたと考えられる.これらのこと より、岩石・岩盤の長期安定性確保にはカルシウムリッチな環境は有効である 可能性がある.



図 32 架橋が認められるき裂経路の SEM 画像



図 33 架橋が認められるき裂経路の元素マッピング画像(カルシウム)



\_\_\_\_\_ 5.0 μm

Г

IMG1







研究報告 2-45

# 4.4.7 結言

本実験では、定変位ダブルトーション法による測定を1~2週間程度連続で 行う長期連続測定により、サブクリティカルき裂進展データの取得を実施した. さらに、蒸留水中と水酸化カルシウム水溶液中で試験を行うことにより、岩石 のき裂進展に及ぼすカルシウムイオン濃度の影響について考察した.その結果、 従来得られているものよりも低いオーダーのき裂進展速度まで測定が行えた. また、カルシウムイオン濃度が高い環境下では、き裂進展速度がより低くなる ことが示された.

# 4.5 残された課題と今後の計画

本研究では、室内透水試験を行うことによって、巨視き裂や粘土が結晶質岩 (花崗岩)の透水係数にどのように影響するかを実験的に調べた.また、ダブ ルトーション試験法を用いたサブクリティカルき裂進展測定を行うことによっ て、花崗岩における低速でのき裂進展の検出を可能とするとともに、カルシウ ムイオンがき裂進展速度に及ぼす影響を調べた.

透水特性に関しては、供試体に流す粘土の量について再検討する必要がある と考えている.特に、水に含まれる粘土の量をより少なくすることによって、 粘土の沈殿がき裂閉塞を引き起こし、透水係数に変化が出るか否かを調べる必 要があると考えている.さらに、原位置岩盤で同様の試験を行うことにより、 より大きなスケールにおいても粘土によるき裂閉塞が透水係数に影響するか否 かを確認する必要があると考えている.さらに、原位置岩盤においてカルシウ ム化合物の析出によるき裂閉塞が認められていることから、これによる透水係 数の変化を調べる必要があると考えている.

これらの課題を踏まえ、平成29年度では、カルシウム化合物の析出が透水係数に及ぼす影響や、き裂の充填の程度と透水係数との関係を明らかにすることを目指したい.また、原位置での透水試験を行い、原位置岩盤でもき裂の閉塞によって透水係数に影響が出るのかどうについて調べることを考えている.

# 5. まとめ

本研究では、粘土及び破壊した岩石の遮蔽性を、透水試験を用いて調べた. 特に、粘土の透水係数を求め、さらに粘土がき裂を充填する場合に透水係数が どのように変化するかを、粘土を含む水を花崗岩に流し続けることによって調 べた.その結果、粘土(主成分はイライト)の透水係数は、インタクトな花崗 岩より1オーダー程度高く、巨視き裂を含む花崗岩よりは3~4オーダー低い 値となり、粘土層を含む花崗岩と同程度の値となった.このことより、巨視き 裂を充填する物質の性質が、巨視き裂を含む結晶質岩石の透水係数を決定する と考えられる.また、粘土を含む水を流し続けると、時間の経過とともに、岩 石の透水係数が低下する様子が示された.これは、粘土の沈殿によりき裂が充 填されていることを示すものである.

また、岩石のき裂進展の時間依存性挙動を、破壊力学試験を用いて調べた. 特に、長期間にわたる試験を水中環境下で行うことによって、極めて低い速度 のき裂進展測定を目指した.さらに、カルシウムイオン濃度が高い水中環境下 で試験を行い、蒸留水中で得られた結果と比較することによって、カルシウム イオン濃度がき裂進展速度にどのように影響するかを調べた.その結果、従来 の研究で示されているものよりも低い速度のき裂進展を測定できた.さらに、 カルシウムイオン濃度が高い環境下では、蒸留水中よりも、き裂進展速度が低 くなることが示された.この結果から、多くのセメント系材料を用いて放射性 廃棄物処分施設を建設する場合、岩盤の安定性を保ちやすい環境が実現できる 可能性が考えられる.

# 参考文献

- 1) Y. Gueguen and J. Dienes, 1989. Transport properties of rocks from statistics and percolation. Math. Geol. Vol. 21, pp. 1-13.
- K. Masuda, 2001. Effects of water on rock strength in a brittle regime. J. Struct. Geol., Vol. 23, pp. 1653-1657.
- P. Baud, W. Zhu and T. -F. Wong, 2000. Failure mode and weakening effect of water on sandstone. J. Geophys. Res., Vol. 105, pp. 16371-16389.
- 4) D. Li, L.N.Y. Wong, G. Liu and X. Zhang, 2012. Influence of water content and anisotropy on the strength and deformability of low porosity meta-sedimentary rocks under triaxial compression. Eng. Geol., Vol. 126, pp. 46-66.
- H.S. Jeong, S.S. Kang and Y. Obara, 2007. Influence of surrounding environments and strain rates on the strength of rocks subjected to uniaxial compression. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 44, pp. 321-331.
- Y. Nara, H. Yamanaka, Y. Oe and K. Kaneko, 2013. Influence of temperature and water on subcritical crack growth parameters and long-term strength for igneous rocks, Geophys. J. Int., Vol. 193, pp. 47-60.
- Y. Nara, K. Morimoto, N. Hiroyoshi, T. Yoneda, K. Kaneko and P.M. Benson, 2012. Influence of relative humidity on fracture toughness of rock: implications for subcritical crack growth, Int. J. Solids Struct., Vol. 49, pp. 2471-2481.
- M. Kataoka, Y. Obara and M. Kuruppu, 2015. Estimation of fracture toughness of anisotropic rocks by Semi-Circular Bend (SCB) tests under water vapor pressure. Rock Mech. Rock Eng., Vol. 48, pp. 1353-1367.
- 9) J.B. Walsh, 1980. Effect of pore pressure and confining pressure on fracture permeability. Int. J. Rock Mech. Min. Si. & Geomech. Abstr., Vol. 18, pp. 429-435.
- 10) P.A. Witherspoon, J.S.Y. Wang, K. Iwai and J.E. Gale, 1980. Validity of Cubic Law for fluid flow in a deformable rock fracture. Water Resour. Res., Vol. 16, pp. 1016-1024.
- 11) K.G. Raven and J.E. Gale, 1985. Water flow in a natural rock fracture as a function of stress and sample size. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 22, pp. 251-261.
- 12) A.J.A. Unger and C.W. Mase, 1993. Numerical study of the hydrochemical behavior of two rough fracture surfaces in contact. Water Resour. Res., Vol. 29, pp. 2101-2114.
- 13) B. Amadei and T. Illangasekare, 1994. A mathematical model for flow and solutee transport in non-homogeneous rock fractures. Int. J. Rock Mech. Min. Si. & Geomech. Abstr., Vol. 31, pp. 719-731.

- 14) C. David, 1993. Geometry of flow paths for fluid transport in rocks. J. Geophys. Res., Vol. 98, pp. 12267-12278.
- 15) Y. Nara, P.G. Meredith, T. Yoneda and K. Kaneko, 2011. Influence of macro-fractures and micro-fractures on permeability and elastic wave velocities in basalt at elevated pressure. Tectonophysics, Vol. 503, pp. 52-59.
- 16) G. Wang, T.M. Mitchell, P. Meredith, Y. Nara and Z. Wu, 2016. Influence of gouge thickness on permeability of macro-fractured basalt. J. Geophys. Res. Solid Earth, Vol. 121, pp. 8472-8487.
- 17) 吉田英一, 2012. 地層処分-脱原発後に残される科学課題-. 近未来社.
- 18) M. Ishimashi, H. Yoshida, E. Sasao and T. Yaguchi, 2016. Long term behavior of hydrogeological structures associated with faulting: An example from the deep crystalline rock in the Mizunami URL, Central Japan. Eng. Geol., Vol. 208, pp. 114-127.
- 19) A. Nakao, Y. Nara, K. Kashiwaya, T. Ishida and H. Ogawa, 2014. Observation of mineral precipitation on rock surface. Proc. 8th Asian Rock Mechanics Symposium, pp. 303-309, Sapporo, Japan, Oct. 14-16, 2014.
- 20) Y. Nara, R. Kuwatani, M. Kohno, Y. Hamada, M. Kato, Tsutomu Sato and Toshinori Sato, 2016. Precipitation of calcium compound on silicate rock surfaces. Proc. 2016 Korea-Japan Joint Symposium on Rock Engineering, pp. 34-37, Daejeon, Korea, May 19-20, 2016.
- 21) 加藤昌治, 奈良禎太, 河野勝宣, 佐藤稔紀, 佐藤努, 福田大祐, 高橋学, 2017. 花崗岩のき裂の透水性に及ぼす充填鉱物の影響. 第 14 回岩の力学国内シン ポジウム論文集, 論文番号 68.
- 22) W.F. Brace, J.B. Walsh and W.T. Frangos, 1968. Permeability of granite under high pressure. J. Geophys. Res., Vol. 73, pp. 2225-2236.
- 23) P.A. Hsieh, J.V. Tracy, C.E. Neuzil, J.D. Bredehoeft and S.E. Sillman, 1981. A transient laboratory method for determining the hydraulic properties of 'tight' rocks I. theory. Int. J. Rock Mech. Min. Sci. & Geomech. Abstr., Vol. 18, pp. 245-252.
- 24) H.F. Wang, 2000. Theory of Linear Poroelasticity with Applications to Geomechanics and Hydrogeology. Princeton University Press, Princeton, New Jersey, USA.
- 25) 加藤昌治, 高橋学, 金子勝比古, 2013. トランジェントパルス法を用いた低透 水性岩石の水理定数の高精度評価. Journal of MMIJ, Vol. 129, pp. 472-478.
- 26) 加藤昌治, 高橋学, 金子勝比古, 2013. 多孔質材料の水理定数評価のための室 内透水試験法の理論. Journal of MMIJ, Vol. 129, pp. 409-417.
- 27) 加藤昌治, 2014. 低透水性岩石の水理・圧密特性の評価に関する研究. 北海道

大学博士論文.

- 28)加藤昌治,奈良禎太,福田大祐,河野勝宣,佐藤稔紀,佐藤努,高橋学,2016. 岩 石の透水試験における環境温度の制御の重要性. 材料, Vol. 65, pp. 489-495.
- 29) E.S. Sprunt and A. Nur, 1976. Reduction of porosity by pressure solution: Experimental verification. Geology, Vol. 4, pp. 463-466.
- 30) E.S. Sprunt and A. Nur, 1977. Experimental study of the effects of stress on solution rate. J. Geophys. Res., Vol. 82, pp. 3013-3022.
- 31) A. Polak, D. Elsworth, H. Yasuhara, A.S. Grader and P.M. Halleck, 2003. Permeability reduction of a natural fracture under net dissolution by hydrothermal fluids. Geophys. Res. Lett., Vol. 30, NO. 20, 2020, doi: 10.1029/2003GL017575.
- 32) A. Polak, D. Elsworth, J. Liu and A.S. Grader, 2004. Spontaneous switching of permeability changes in a limestone fracture with net dissolution. Water Resour. Res., Vol. 40, W03502, doi: 10.1029/2003WR002717.
- 33) H. Yasuhara, D. Elsworth and A. Polak, 2003. A mechanistic model for compaction of granular aggregates moderated by pressure solution. J. Geophys. Res., Vol. 108, NO. B11, 2530, doi: 10.1029/2003JB002536.
- 34) H. Yasuhara and d. Elsworth, 2004. Evolution of permeability in a natural fracture: Significant role of pressure solution. J. Geophys. Res., Vol. 109, B03204, doi: 10.1029/2003JB002663.
- 35)安原英明,緒方奨,木下尚樹,岸田潔,2015. 圧力溶解現象を考慮した数値解 析モデルによる岩盤の長期透水特性評価,土木学会論文集 C, Vol. 71, pp. 292-300.
- 36) H. Yasuhara, N. Kinoshita, H. Ohfuji, M. Takahashi, K. Ito and K. Kishida, 2015. Long-term observation of permeability in sedimentary rocks under high-temperature and stress conditions and its interpretation mediated by microstructural investigations. Water Resour. Res., Vol. 51, pp. 5425-5449.
- 37) H. Yasuhara, N. Kinoshita, S. Ogata, D.S. Cheon and K. Kishida, 2016. Coupled thermo-hydro-mechanical-chemical modeling by incorporating pressure solution for estimating the evolution of rock permeability. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 86, pp. 104-114.
- 38) H.W. Olsen, 1966. Darcy's law in saturated kaolinite. Water Resour. Res., Vol. 2, pp. 287-295.
- 39) O.L. Anderson, and P.C. Grew, 1977. Stress corrosion theory of crack propagation with applications to geophysics. Rev. Geophys. Space Phys., Vol. 15, pp. 77-104.
- 40) B.K. Atkinson, 1982. Subcritical crack-propagation in rocks theory, experimental results and applications. J. Struct. Geol., Vol. 4, pp. 41-56.

- 41) B.K. Atkinson, 1984. Subcritical crack growth in geological materials. J. Geophys. Res., Vol. 89, pp. 4077-4114.
- 42) B.K. Atkinson and P.G. Meredith, 1987. The theory of subcritical crack growth with applications to minerals and rocks. In: Atkinson, B.K. (Ed.), Fracture Mechanics of Rock, Academic Press, London, UK, pp. 111-166.
- 43) T.A. Michalske and S.W. Freiman, 1982. A molecular interpretation of stress corrosion in silica. Nature, Vol. 295, pp. 511-512.
- 44) S.M. Wiederhorn, 1967. Influence of water vapor on crack propagation in soda-lime glass. J. Am. Ceram. Soc., Vol. 50, pp. 407-414.
- 45) S.M. Wiederhorn and L.H. Bolz, 1970. Stress Corrosion and Static Fatigue of Glass. J. Am. Ceram. Soc., Vol. 53, pp. 543-548.
- 46) R.J. Charles, 1958. Static fatigue of glass I. J. Appl. Phys., Vol. 29, pp. 1549-1553.
- 47) R.J. Charles, 1958. Static fatigue of glass II. J. Appl. Phys., Vol. 29, pp. 1554-1560.
- 48) 奈良禎太, 2007. 岩石のサブクリティカル亀裂進展に関する既往の研究と新た な展開 -亀裂進展の時間依存性挙動の把握を目指して-, Journal of MMIJ, Vol. 123, pp. 2-9.
- 49) B.K. Atkinson and P.G. Meredith, 1981. Stress corrosion cracking of quartz: a note on the influence of the chemical environment. Tectonophysics, Vol. 77, pp. T1-T11.
- 50) O. Sano and Y. Kudo, 1992. Relation of fracture resistance to fabric for granitic rocks. Pure Appl. Geophys., Vol. 138, pp. 657-677.
- 51) Y. Nara, M. Takada, T. Igarashi, N. Hiroyoshi and K. Kaneko, 2009. Subcritical crack growth in rocks in an aqueous environment. Explor. Geophys., Vol. 40, pp.163-171.
- 52) Y. Nara, R. Nakabayashi, M. Maruyama, N. Hiroyoshi, T. Yoneda and K. Kaneko, 2014. Influences of electrolyte concentration on subcritical crack growth in sandstone in water. Eng. Geol., Vol. 179, pp. 41-49.
- 53) J.A. Kies and A.B.J. Clark, 1969. Fracture propagation rates and times to fail following proof stress in bulk glass. In: Platt, P.L. (Ed.), Fracture 1969, Chapman and Hall, London, pp. 483-491.
- 54) A.G. Evans, 1972. A method for evaluating the time-dependent failure characteristics of brittle materials and its application to polycrystalline alumina. J. Mater. Sci., Vol. 7, pp. 1137-1146.
- 55) D.P. Williams and A.G. Evans, 1973. A simple method for studying slow crack growth. J. Test. Eval., Vol. 1, pp. 264-270.
- 56) O. Sano, 1988. A revision of the double-torsion technique for brittle materials. J. Mater. Sci., Vol. 23, pp. 2505-2511.
- 57) R.F. Pabst and J. Weick, 1981. Double-torsion measurements with and without a

guiding notch, J. Mater. Sci., Vol. 16, pp. 836-838.

- 58) Y. Nara and K. Kaneko, 2005. Study of subcritical crack growth in andesite using Double Torsion test, Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 42, pp. 521-530.
- 59) B.K. Atkinson and P.G. Meredith, 1987. Experimental fracture mechanics data for rocks and minerals. *Fracture Mechanics of Rock* (ed. B.K. Atkinson) pp. 477-525.
- 60) B.K. Atkinson, 1979. A fracture mechanics study of subcritical tensile cracking of quartz in wet environments. Pure Appl. Geophys., Vol. 117, pp. 1011-1024.
- 61) A.G. Evans, M. Linzer and L.R. Russell, 1974. Acoustic emission and crack propagation in polycrystalline alumina. Mater. Sci. Eng., Vol. 15, pp. 253-261.
- 62) B.K. Atkinson, 1979. Fracture toughness of Tennessee sandstone and Carrara marble using the double torsion testing method. Int. J. Rock Mech. Min. Sci. & Geomech. Abstr., Vol. 16, pp. 49-53.
- 63) M. Ciccoti, 2000. Realistic finite-element method for double-torsion loading configuration. J. Am. Ceram. Soc., Vol. 83, pp. 2737-2744.
- 64) M. Ciccotti, N. Negri, L. Sassi, G. Gonzato and F. Mulargia, 2000. Elastic and fracture parameters of Etna, Stromboli, and Vulcano lava rocks. J. Volcanol. Geother. Res., Vol. 98, pp. 209-217.
- 65) M. Ciccotti, G. Gonzato and F. Mulargia, 2000. The double torsion loading configuration for fracture propagation: an improved methodology for load relaxation at constant displacement. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 37, pp. 1103-1113.
- 66) M. Ciccotti, N. Negri, G. Gonzato and F. Mulargia, 2001. Practical application of an improved methodology for the double torsion load relaxation method. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 38, pp. 569-576.
- 67) G.G. Trantina, 1977. Stress analysis of the double-torsion specimen. J. Am. Ceram. Soc., Vol. 60, pp. 338-341.
- 68) D.K. Shetty and A.V. Virkar, 1978. Determination of the useful range of crack lengths in Double Torsion specimen, J. Am. Ceram. Soc., Vol. 61, pp. 93-94.
- 69) B.J. Pletka, E.R. Fuller Jr. and B.G. Koepke, 1979. An evaluation of double-torsion testing Experimental. ASTM STP 678, pp. 19-37.
- 70) A. Shyam and E. Lara-Curzio, 2006. The double-torsion testing technique for determination of fracture toughness and slow crack growth behaviour of materials: a review. J. Mater. Sci., Vol. 41, pp. 4093-4104.
- 71) M.A. Madjoubi, M. Hamidouche and N. Bouaouadja, 2007. Experimental evaluation of the double torsion analysis on soda-lime glass. J. Mater. Sci., Vol. 42, pp. 7872-7881.
- 72) O. Sano, Y. Kudo and Y. Mizuta, 1992. Experimental determination of elastic

constants of Oshima granite, Barre granite, and Chelmsford granite. J. Geophys. Res., Vol. 97, pp. 3367-3379.

- 73) Y. Nara and K. Kaneko, 2006. Sub-critical crack growth in anisotropic rock. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 43, pp.437-453.
- 74) Y. Nara, K. Koike, T. Yoneda and K. Kaneko, 2006. Relation between subcritical crack growth behavior and crack paths in granite. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 43, pp. 1256-1261.
- 75) Y. Nara, 2015. Effect of anisotropy on the long-term strength of granite, Rock Mech. Rock Eng., Vol. 48, pp. 959-969.
- 76) 工藤洋三, 佐野修, 1993. 石目と花崗岩の力学的性質. 地質ニュース, Vol. 470, pp. 36-45.
- 77) 工藤洋三,橋本堅一,佐野修,中川浩二,1986. 花崗岩の力学的異方性と岩 石組織欠陥の分布.土木学会論文集, Vol. 370/III-5, pp. 189-198.
- 78) T. Waza, K. Kurita and H. Mizutani, 1980. The effect of water on the subcritical crack growth in silicate rocks. Tectonophysics, Vol. 67, pp. 25-34.
- 79) P.G. Meredith and B.K. Atkinson, 1983. Stress corrosion and acoustic emission during tensile crack propagation in Whin Sill dolerite and other basic rocks. Geophys. J. R. Astr. Soc., Vol. 75, pp. 1-21.
- 80) Y. Nara, K. Morimoto, T. Yoneda, N. Hiroyoshi and K. Kaneko, 2011. Effects of humidity and temperature on subcritical crack growth in sandstone. Int. J. Solids Struct., Vol. 48, pp.1130-1140.
- 81) T.A. Michalske and S.W. Freiman, 1982. A molecular interpretation of stress corrosion in silica. Nature, Vol. 295, pp. 511-512.
- 82) Y. Nara, N. Hiroyoshi, T. Yoneda and K. Kaneko, 2010. Effects of relative humidity and temperature on subcritical crack growth in igneous rock. Int. J. Rock Mech. Min. Sci., Vol. 47, pp. 640-646.
- 83) Y. Nara, M. Takada, D. Mori, H. Owada, T. Yoneda and K. Kaneko, 2010. Subcritical crack growth and long-term strength in rock and cementitious material, Int. J. Fract., Vol. 164, pp. 57-71.

平成 28 年度 外部発表

【学術論文】

 加藤昌治・奈良禎太・福田大祐・河野勝宣・佐藤稔紀・佐藤努・高橋学 (2016), 岩石の透水試験における環境温度の制御の重要性.材料, Vol.65, No.7, pp.489-495.

【口頭発表】

- 1. 加藤昌治・奈良禎太・二里竜平・河野勝宣・佐藤稔紀・佐藤努・福田大祐・ 高橋学 (2016), 岩石の透水性に及ぼすき裂修復の影響. 日本材料学会第65 期 学術講演会, 2016 年 5 月 28 日.
- 加藤昌治・奈良禎太・岡崎勇樹・河野勝宣・佐藤稔紀・佐藤努・福田大祐・ 高橋学 (2016), 岩石と粘土におけるトランジェントパルス法を用いた透水係 数測定. 資源・素材 2016(盛岡), 2016 年 9 月 15 日.
- 加藤昌治・奈良禎太・河野勝宣・佐藤稔紀・佐藤努・福田大祐・高橋学 (2016), (2017),花崗岩のき裂の透水性に及ぼす充填鉱物の影響.第14回岩の力学国 内シンポジウム,論文番号68,2017年1月9日.
- Yoshitaka Nara, Ryuta Kuwatani, Masanori Kohno, Yusaku Hamada, Masaji Kato, Tsutomu Sato and Toshinori Sato (2016), Precipitation of calcium compound on silicate rock surfaces, Proc. 2016 Korea-Japan Joint Symposium on Rock Engineering, pp.34-37, Daejeon, Korea, May 19-20, 2016.
- Masaji Kato, Yoshitaka Nara, Daisuke Fukuda, Masanori Kohno, Toshinori Sato, Tsutomu Sato and Manabu Takahashi (2016), Importance of temperature control during permeability test for measuring hydraulic constants of rock. Proceedings of EUROCK 2016, pp.259-263, Cappadocia, Turkey, Aug. 29-31, 2016.

【ポスター発表】

 春井友貴・奈良禎太 (2017),高いカルシウムイオン濃度環境下における岩石 のサブクリティカルき裂進展.第14回岩の力学国内シンポジウム,論文番号 6,2017年1月9日.

# 研究報告3

天然バリアと人工バリアの力学特性を考慮した 放射性廃棄物処分施設の長期的な力学挙動予測 システムの開発

(処分施設の建設~操業~閉鎖~)

福島工業高等専門学校 建設環境工学科

金澤伸一

### 1. 背景 1)2)

これまで我が国では、他国に依存しないエネルギー保有の観点から原子力発 電が重要視されてきた.原子力発電では放射性廃棄物の発生が避けられず、その 放射性廃棄物の処分方法として地中に埋設して処分する地層処分が検討されて きた.

現在,地層処分施設の長期予測解析において,人工バリア(以下,ベントナイト緩衝材)の再冠水時の不飽和状態での膨潤挙動と,その後の飽和時の圧密などの挙動は別々に検討され,連続的に解いたものは著者の知る限り見当たらない. さらに,天然バリア(岩盤)とベントナイト緩衝材の相互関係の力学挙動を解いたものも見当たらない.しかしながら近年では,個々の事象の予測技術が開発・高度化され,岩盤を含めた処分施設の建設から超長期にわたる挙動を連続的に解析できるところまできている.

そこで本研究では、施設の建設から閉鎖に着目し、岩盤とベントナイト緩衝 材の力学特性を考慮できるモデルを組み込んだ、熱/固相/液相/気相連成有 限要素解析を実施し、建設から供用までの力学挙動を連続して解くことで、岩 盤とベントナイト緩衝材の長期的(数十万年オーダー)な力学的相互作用を把 握する.さらに、解析条件の選定や解析結果の評価方法までの一連の流れを整 備し、処分施設の長期的力学挙動の予測システムを開発することで、地層処分 事業における評価解析手法の確立をめざす.

### 2. 目的

高レベル放射性廃棄物の地層処分における人工バリアとその周辺岩盤を含む ニアフィールド環境では、ガラス固化体に含まれる核種の崩壊熱やベントナイ ト緩衝材内への地下水侵入などの現象が相互に影響し合う熱-水-応力の連成 プロセスが進行すると考えられる.この連成プロセスにおけるベントナイト緩 衝材の力学挙動を解析により評価するためには、力学特性に与える温度や飽和 度の影響を実験により把握し、これらの影響を反映できる構成モデルを構築す る必要がある.これまで、地層処分施設におけるベントナイトの力学挙動を把握 するため、ベントナイトに関する既往の研究では、ベントナイト緩衝材の最大圧 縮強度を把握<sup>3)</sup>する実験が行われている.さらに、飽和ベントナイトの力学特性 の把握<sup>4)</sup>、圧密特性の把握<sup>5)6(7)8)</sup>、ダイレイタンシー特性の把握<sup>9)10)</sup>、膨潤特 性の把握<sup>11)12)</sup>、不飽和圧縮特性の把握<sup>13)</sup>、ベントナイトの水分特性の把握<sup>14)</sup> <sup>15)16(17)18)</sup>がなされているが、これらは全て常温の下で行われた実験である.実 際の処分施設におけるガラス固化体は、核種の崩壊熱によって高温状態となる ことから、ベントナイト緩衝材もそれに準ずる高温に晒されることとなる.しか しながら、温度の影響を考慮したベントナイトの力学特性に関する実験はこれ まであまり行われていないのが現状である.

そこで本研究では,温度変化の影響を考慮した膨潤量試験,温度変化を考慮した た圧密試験,温度変化による一軸強度試験のデータを取得する環境を整備し,予 備試験を実施する.さらに,解析シミュレータの開発と高度化を実施する.

## 3. 全体研究計画(4ヵ年における全体計画)

平成26年度は、ベントナイトに関する各種(温度変化を考慮した、圧密・膨 潤量・一軸強度)データを取得する環境を整備し、予備試験を実施する.さらに、 解析シミュレータの開発と高度化を実施する.

(1) 圧密試験機,一軸試験機を用いた温度効果を確認する室内実験装置の製作

温度を変化させた吸水過程でのベントナイト膨潤量,膨潤圧,圧密の計測の ため,圧密試験機を改良する.さらに温度変化によるベントナイトの一軸強度 を計測するため,高強度まで計測できる一軸試験機に改良し,予備試験及び各 種データ取得環境の整備を実施する.

(2) 解析シミュレータの開発・高度化

筆者らが保有している 2 次元の有限要素解析コードに,コンプライアンス可 変型構成モデル(通称,大久保モデル)を組み込む.

(3) 地層処分施設の長期挙動の解析条件の整備

組み込んだモデルのパラメータの選定を行う.パラメータの選定には,岐阜 県瑞浪市の花崗岩に対して実施されてきた室内試験の実験データを利用する. また,第2次TRUレポート<sup>19)20)</sup>ならびに地層処分研究開発第2次取りまとめ 等<sup>18)</sup>を参考に,解析対象とする処分施設の形状や人工バリアの解析パラメータ の選定を行う.その際、TRU 処分施設や高レベル放射性廃棄物処分施設などの 複数の解析対象を設定する.

平成27年度は、ベントナイトに関する各種(膨潤量,膨潤圧,温度変化による一軸強度)データを取得する.さらに,解析シミュレータの開発と高度化を図り,要素解析を実施する.

(1) 圧密試験機,一軸試験機を用いた室内実験の実施

改良した試験機を用いて,温度変化による吸水過程でのベントナイト膨潤量 の計測及び,温度変化によるベントナイトの一軸強度を計測する.

(2) 解析シミュレータの開発・高度化

溶存溶解モデル(ヘンリーの法則を考慮した液相・気相の連続条件式)を解析 コードに組み込み、ベントナイト緩衝材内部の封入空気に与える影響を検討す る.

平成 28 年度は、TRU 廃棄物処分施設の幌型断面を対象に行う. それに加え, 得られている知見を踏まえ,多連設坑道の設計の手順・方法の詳細化を図るため の基礎的な解析を実施する.

(1) 解析シミュレータの開発・高度化

廃棄体の温度によるベントナイト緩衝材への影響を長期的に把握するために, 熱力学(潜熱/顕熱変化)を組み込む.温度変化を考慮した一軸試験との実験結 果の整合性を確認する.

(2) 地層処分施設の長期挙動解析の実施

これまで整備してきた解析条件を用い,地層処分施設の長期挙動解析を実施 する. H28 年度では,TRU 廃棄物処分施設の幌型断面を対象に行う.それに加 え,得られている知見を踏まえ,多連設坑道の設計の手順・方法の詳細化を図 るための基礎的な解析を実施する.

平成 29 年度は、地層処分施設の長期挙動解析のケーススタディを実施する. 特に再冠水後の挙動に着目し,各種データを取得し、データの取りまとめを行い, 総括報告書を作成する.

(1) 処分施設の建設〜操業〜閉鎖〜までの解析

TRU 処分施設と高レベル放射性廃棄物処分施設の処分形状の違いや,想定する深度の違いなどが岩盤とベントナイト緩衝材の力学的相互作用に与える影響を検討する.また,本研究で整備した解析手法の適用性,実用性を評価・検討し最終年度の締めくくりとする.

### 4. 平成 27 年度の成果概要

放射性廃棄物の地層処分では、ガラス固化体をオーバーパックに封じ込め、さらにその周囲を緩衝材であるベントナイトで覆った後、坑道内の処分ピットに 廃棄する(その後、冠水)方法が検討されている.この方法であれば廃棄体から の放射線の漏れは抑えられるが問題点もある.廃棄体は地下 300m の応力(水圧 も含め)状態にあり、また常に高温で接しているベントナイトも高温(~100℃ ほど)になるため、温度変化によるベントナイトの力学特性を把握することは急 務であると考える.さらに処分ピット内のベントナイトは、冠水過程に温度変化 の影響を受けながら圧密されることとなる.そこで本実験では、温度変化を考慮 したベントナイトの圧密試験を実施し、高温状態に晒されるベントナイトの冠 水における圧密特性の把握を試みる.特に、圧密試験の結果から得られる間隙比 ー応力関係(*e*-log *p*')が温度変化によってどのような影響を受けるか把握する. また、温度変化による膨潤量の変化、さらには温度変化によるベントナイトの強 度特性の把握を行った.

ベントナイトに関する各種(温度変化を考慮した膨潤量,一軸強度)データを 取得する.さらに,解析シミュレータの開発と高度化を図り,要素解析を実施す る.

(1) 圧密試験機,一軸試験機を用いた室内実験の実施

改良した試験機を用いて,温度変化による吸水過程でのベントナイト膨 潤量,膨潤圧の計測及び,温度変化によるベントナイトの一軸強度を計測 する.

(2) 解析シミュレータの開発・高度化

溶存溶解モデル(ヘンリーの法則を考慮した液相・気相の連続条件式)を 解析コードに組み込み、ベントナイト緩衝材内部の封入空気に与える影響 を検討する.

### 4.1 温度変化を考慮した圧密試験の実施

通常の圧密試験と同様の試験を行なうが、本研究では高圧力まで荷重を与え られ、さらに温度変化を考慮できるよう試験機を改良した.

### (1) 実験方法

- ① ベントナイトを試料に用いた直径 3cm, 高さ 2cm の供試体を作製する.
- ② 供試体から含水比を測定する.
- ③ 作製した供試体を圧密容器に入れ、温度管理ができる容器内にセットして 周りを水で満たす。
- ④ 温度を室温に設定して圧密を開始.変位計の読みと、その時の経過時間を 測定する.
- ⑤ ①~④の動作を, 圧密時の温度を変化させながら繰り返す(室温~90℃まで約20℃刻み).
- ⑥ 測定結果を用いて圧密係数や圧縮曲線,間隙比-応力関係(e-log p')曲線を求め,圧密時の特性が温度変化によりどのような影響を受けるのか検証する.

# 4.2 温度変化を考慮した膨潤量試験

地層処分では、処分ピット内において、廃棄体の周りをベントナイト緩衝材 で封じ込め冠水させる.ベントナイトの特性として、非常に透水係数が小さ く、水分を吸収すると通常の土とは異なり自身の体積以上に膨張することで透 水性の低下が起こる、またスライム状になるため放射線が外に漏れなくなると 考えられる.また膨潤することで岩盤との応力均衡が期待できる.しかしなが ら一方で、放射性廃棄物は高温(~100℃ほど)であるため、ベントナイト緩 衝材の温度変化による膨潤量の特性を把握することが急務である.そこで本実 験では、処分ピットでの岩盤とベントナイトの応力均衡を把握するため、高温 に晒されることになるベントナイトの膨潤特性が温度変化によってどのように 変化するのか把握する.

# (1) 実験方法

通常の圧密試験の手順で温度変化を考慮しながら試験を行う.圧密試験機に ベントナイトをセットした後,周りを水で満たし温度を変化(室温~99℃まで 10℃刻み)させながら吸水させ,上部は固定せずベントナイトが膨潤することで 起きる上部の変位量で膨潤量を測定する(図-1).



## (2) 実験結果

実験結果を以下に示す.図-2の赤いプロットは40℃,青いプロットは常温 (20℃)での膨潤量試験の結果である.この結果より,温度が高まるとベント ナイトがより膨潤する結果となった.また,水分の供給となる上部と下部では ほぼ含水比の差はみられないが,中心部に向かうにつれ40℃の方が,含水比が 高く,より水分供給が行われていることが確認できた.この結果より,高温に さらされる可能性のあるピット内では,ベントナイトの膨潤が期待され,安全 側に向かう可能性があると考えられる。温度変化による膨潤量の差は,温度変 化によるベントナイトの透水係数の変化によるものであると考えられるが,ベ ントナイトは通常の試料とは異なり,それだけでは説明できない.そのため, 現在も継続して50℃,60℃の実験を行っており,さらにデータ収集を行い検討 していく.



4.3 高温変化を考慮したベントナイトの一軸強度の把握

処分ピット内におけるベントナイト緩衝材の温度変化による強度を知るため に一軸圧縮試験を行う.一軸圧縮試験は,供試体に拘束圧を作用させない状態で 圧縮し土の強度を求める試験であり,本実験では温度変化に対応できる機構を 備えたものである. 20~100℃の間で加熱した供試体を一軸圧縮試験機にセット し試験を行い,温度変化時の供試体の圧縮強度を調べる.

# (1) 実験方法

試料は、ベントナイトと硅砂5号を7:3の割合で混合し、自然含水比で調整 する. 高さ10cm、直径5cmの供試体を作製し、1日かけて各温度に調整した温 度調整機(温水)に供試体をセットする.取りだした供試体の温度が変化しない 様に、試験中も設定した温度調整機を用いた状態でせん断する(図-4).実験は、 温度変化の考慮なし・ありを行った.



図 - 4 一軸試験装置概要図

### (2) 実験結果

①温度変化を考慮しない場合

実験は初期のゆるみを考慮した場合(ゴムスリーブなし)と考慮しない場合 (ゴムスリーブあり)とに分けて行った(図-5~8,乾燥密度ごとの結果).

最大圧縮応力に関して,乾燥密度が上がるとともに圧縮応力も上昇していく 結果となり,さらに弾性係数も上昇する結果となった.密度の違いによって,強 度増加が見込め,さらに弾性係数の増加も見込める結果となった.しかしながら, 初期の乾燥密度が 1.64 (g/cm<sup>3</sup>) と 1.90 (g/cm<sup>3</sup>) では,最大で 6 倍もの強度差が あり,弾性係数も最大で約 4 倍程度の差があることが確認された.



図-7 弾性係数 (ゴムスリーブなし)

図-8 弾性係数 (ゴムスリーブあり)
②温度変化を考慮した場合

本実験では、30℃~70℃まで温度を変化させて実験を行った(図-9,10は 各温度での応力-ひずみ関係). その結果、温度が上昇すると徐々に最大圧縮応 力が低下していく傾向がみられ、さらには弾性係数も低下する傾向となった. 最大圧縮応力をみると、温度が上昇するにつれ徐々に低下していき、30℃と 80℃に至っては、1.5倍程度の強度差がある.一方、弾性係数も温度が上昇す るにつれ徐々に低下していき、30℃と80℃に至っては、倍以上のもの差となっ た. これらの結果より、処分ピット内は高温にさらされる(~100℃程度)可 能性があるため、温度が上昇すると強度低下、さらには弾性係数の低下が懸念 される.つまり施工の初期条件設定が非常に重要であると示唆される結果とな った.



## 5 平成 28 年度研究実施内容

## 5.1 平成 28 年度の計画,実施方法

昨年度の実験結果より,熱の影響によってベントナイトの膨潤量が増加する と考えられる一方,温度が上昇するとベントナイトの強度低下,さらには弾性 係数の低下が明らかとなった.つまり施工の初期条件設定が非常に重要である と示唆されることから,高レベル放射性廃棄物の地層処分における人工バリア とその周辺岩盤を含むニアフィールド環境では,ガラス固化体に含まれる核種 の崩壊熱やベントナイト緩衝材内への地下水侵入などの現象が相互に影響し合 う,熱ー水ー応力の連成プロセスが進行すると考えられる.そこで,温度変化 によるベントナイトの力学を精緻かつ,より詳細に把握する必要がある。ま た,並行して詳細的な予測手法である解析プログラムの高度化も行わなければ ならない。

(1) 圧密試験機,一軸試験機を用いた室内実験の実施

さまざまな温度変化による吸水過程でのベントナイト膨潤特性及び,温 度変化によるベントナイトの一軸強度を計測する.

(2) 解析シミュレータの開発・高度化 溶存溶解モデル(ヘンリーの法則を考慮した液相・気相の連続条件式)を 解析コードに組み込み、ベントナイト緩衝材内部の封入空気に与える影響 を検討する。

#### 5.2 平成 28 年度の成果内容

#### 5.2.1 温度変化を考慮した強度試験の実施

#### (1) 温度と飽和度の変化によるベントナイトの強度変化

昨年度の実験結果に引き続き、ベントナイトの強度に対する温度の影響の試 験を行った(実験方法については4.2を参照)。

図 - 11~図 - 17 までは,温度と飽和度の変化によるベントナイトの強度変化を 示した図である。この結果より,温度が上昇するにしたがって徐々に強度が低下 する傾向がみてとれる。また,飽和度が上がるにしたがって,強度分布が山なり を示すような結果となった。つまり、ベントナイトも土の締固め曲線のような力 学挙動を示す結果となった。しかしながら一方で、実際の処分施設内にて、高温 にさらされるベントナイトの強度低下を示す結果ともなった。



図-11 温度・飽和度変化による強度分布(30度)



図-12 温度・飽和度変化による強度分布(40度)



図-13 温度・飽和度変化による強度分布(50度)



図-14 温度・飽和度変化による強度分布(60度)



図-15 温度・飽和度変化による強度分布(70度)



図-16 温度・飽和度変化による強度分布(80度)

## (2) 温度変化による飽和度と変形係数の関係

図 - 17~図 - 22 までは、温度変化による飽和度と変形係数の関係を示した図 である。この結果より、温度が上昇するにしたがって徐々に変形係数が低下する 傾向がみてとれる。また、飽和度が上がるにしたがって、変形係数が山なりを示 すような結果となった。この結果からも、ベントナイトは飽和度によってピーク











図 -19 飽和度・変形係数の関係(50 度)

研究報告 3-13

を示す結果となった。強度と同様に、実際の処分施設内にて、高温にさらされる ベントナイトの変形係数の低下を示す結果ともなった。



図 -20 飽和度·変形係数の関係(60 度)



図 -21 飽和度·変形係数の関係(70 度)



図 -22 飽和度·変形係数の関係(80 度)

## 5.2.2 解析シミュレータの開発・高度化

地層処分における緩衝材は,廃棄体定置時点では不飽和状態にあり,処分孔 や処分坑道の埋め戻しが行われた時点から再冠水が始まり徐々に飽和が進行し て行くものと想定されている.このとき,処分孔の施工及び廃棄体の定置に伴い 残存した間隙内の空気は,地下水の緩衝材への浸潤により外部へ排気または地 下水に溶存することにより,緩衝材は飽和状態となる.

地層処分の安全性を評価する上で再冠水による緩衝材の状態変化と、それに 伴う処分孔または処分坑道にある廃棄体への影響を数値解析で再現し、把握す ることはきわめて重要であると考える.本章では、熱の影響は考慮せず、地層 処分に関わる事象を再現できる数値解析プログラムの整備の一環として、まず は地下水の再冠水による緩衝材の不飽和~飽和の状態変化及び膨潤挙動を数値 解析的に表現し、再冠水の期間の長さの違いよる緩衝材の挙動について検討し た.

#### (1) 解析条件

検討に用いた解析プログラムは,土/水/空気連成有限解析コード DACSAR-MP である.また緩衝材と埋戻し 材を不飽和土として捉え,緩衝材を構成するベントナイトの膨潤性を表現できる高山ら<sup>19)</sup>が提案した構成モデルを もとに空気溶存を考慮したものを使用した.図-23 に示す ような解析モデルは第二次取りまとめ<sup>18)</sup>の処分孔竪置き 方式軟岩系岩盤の断面とする。解析は処分坑道を閉塞した 時を初期状態とし,坑道及び処分孔周囲からの地下水浸入 は徐々に水頭が上昇して一定期間で最終的に水頭が地下 300m になるように設定した.再冠水完了までの期間をパ ラメーターとして1年から100年で設定し,解析の対象期 間は1000年とした.解析に用いた主な物性値を表-1<sup>17)</sup>に 示す.



表-1	材料ノ	゚ヺ	メー	・ダ

	乾燥密度	初期間	<b>初</b> 期約和度	透水係数
	$Mg/m^3$	隙比	们为那些相反	m/sec
緩衝材	1.6	0.640	0.5	1.0×10 <sup>-12</sup>
埋戻し材	1.4	0.691	0.5	1.0×10 <sup>-10</sup>

### (2) 解析結果

飽和度分布の経時変化を図-24,25,着目点の飽和度の経時変化を図-26に示す. 地下水浸潤により坑道及び処分孔周囲から飽和が進行し再冠水完了期間 100 年 の場合では,約60年で廃棄体周囲の緩衝材が飽和する.一方,再冠水完了期間 10年ではその期間になっても廃棄体上部の緩衝材に不飽和の部分が存在する. その後,不飽和部分も浸潤が進み飽和度が 0.95以上となりほぼ飽和する.早期 に再冠水すると外周部の緩衝材が飽和・膨潤し難透水層となるため内部への浸 潤が遅くなることにより再冠水が完了しても不飽和の部分が残るものと考えら れる.再冠水が緩やかに進むと外部の緩衝材の飽和が急激に進まないため内部 への浸潤が進むことにより再冠水が完了する前に飽和になると考えられる.

再冠水時,地下水の浸潤が最も遅い廃棄体上部の緩衝材について,再冠水完了 期間による挙動の違いを図-27 に示す.着目点の緩衝材の飽和度はすべて 0.95 以 上となっているが,再冠水期間が 50 年より短いものは完全飽和に至らないまま 一定になっている.これは外周部の緩衝材が難透水層となり水の供給が減少し た影響と考える.早期に再冠水しても廃棄体周りの緩衝材が飽和するまでには 10 年程度かかることが分かる.

廃棄体近傍の最も飽和が遅い緩衝材について透水係数の違いによる飽和度の 変化の比較を図-28 に示す.透水係数が 1.0×10<sup>-12</sup>m/s, 1.0×10<sup>-11</sup>m/s では再冠水期 間完了を待たずに飽和しているが,透水係数が 1.0×10<sup>-13</sup>m/s では再冠水完了期間 を過ぎても飽和に至っていない.





### 6. 残された課題と今後の計画

実験について,現在も進行しているが,特に90℃付近の結果まで含めた形で 結論づけ,さらに,より精度の高い実験結果で精査することが課題である.

今後は、廃棄体の温度によるベントナイト緩衝材への影響を長期的に把握す るために、熱力学(潜熱/顕熱変化)を組み込み、温度を考慮した一軸試験との 実験結果との整合性を確認する.さらに、廃棄体の温度によるベントナイト緩衝 材への影響を長期的に把握するために、これまで整備してきた解析条件を用い、 地層処分施設の長期挙動解析を実施する.TRU 廃棄物処分施設の幌型断面を対 象に行う.それに加え、得られている知見を踏まえ、多連設坑道の設計の手順・ 方法の詳細化を図るための基礎的な解析を実施する.

## 7. まとめ

本年度は、実験と解析を行った。実験においては温度変化を考慮したベント ナイトの要素試験を実施した。特に、熱の影響によって、高温にさらされる可 能性のあるピット内では、ベントナイトの膨潤が期待され安全側に向かう可能 性があると考えられる。しかしながら一方で、温度が上昇するとベントナイト の強度低下、さらには変形係数の低下が懸念される.つまり施工の初期条件設 定が非常に重要であると示唆される結果となった.

解析については、地層処分堅置き方式を対象として地下水の再冠水に伴う緩 衝材挙動の解析を実施し、再冠水完了期間による緩衝材の飽和挙動を再現・検 討した.再冠水完了期間の長さは緩衝材への地下水の浸潤量に影響し、期間が 短いと再冠水期間以上に飽和時間が必要となり、逆に期間が長いとその期間よ り短い飽和時間になることが分かった.また、透水係数が低いと長い飽和期間 が必要となる.廃棄体周囲の緩衝材は飽和が遅く不飽和状態が一定期間存在す ることがどのように処分システムに影響するか検討を進めていきたいと考えて いる。

最終年度は、実験結果を数値解析に反映する形で取りまとめていく。

#### ・参考文献

- [1] 通商産業省,特定放射性廃棄物の地層処分に関する基本方針を定めた件,通商産業 省告示第 591 号
- [2] 資源エネルギー庁 電力・ガス事業部 放射性廃棄物対策課のホームページ, http://www.enecho.meti.go.jp/category/electricity\_and\_gas/nuclear/rw/
- [3] 笹倉剛, 畔柳幹雄, 小林一三, 岡本道考(2003). ベントナイト変遷挙動のモデル化のためのデータ取得Ⅱ. 核燃料サイクル機構契約業務報告書. JNC TJ8400 2003-048.
- [4] Ladd,C.C.,Foott,R.,Ishihara.K.,Schlosser.F. & Poulos.H.G.(1997).Stress-Deformation and Strength Characteristics. 9th international conference on soil mechanics and foundation engineering,Japan,421-494
- [5] 笹倉剛, 畔柳幹雄, 岡本道考(2002). ベントナイト変遷挙動のモデル化のためのデ ータ取得II. 核燃料サイクル機構契約業務報告書. JNC TJ8400-2002-025.
- [6] Kobayashi,I.,Owada,H. & Ishii,T.(2011).Hydraulic / Mechanical modeling of smectitic materials for HMC analytical evaluation of the long-term performance of TRU geological repository. Proceedings of the 14th International Conference

on Environmental Remediation and Radioactive Waste Management,ICEM2011-59090,France.

- [7] 石川博久,石黒勝彦,並河努,菅野毅(1997). 緩衝材の圧密特性. PNC TN8410 97-051.
- [8] 石橋直樹,小峯秀雄,安原一哉,村上哲,森拓雄,伊藤弘志(2011). ベントナイトの 圧密特性に及ぼすモンモリロナイト含有率の影響. 第46回地盤工学会研究発表会
- [9] 高治一彦,鈴木英明(1999). 緩衝材の静的力学特性. PNC TN8400 99-041
- [10] 崔紅斌,孫徳安,松岡元. (2006). 等方および異方応力状態でのベントナイトと砂の混合材の浸水変形特性.土木学会論文集,62,No.3,657-666.
- [11] 鈴木英明,藤田朝雄(1999). 緩衝材の膨潤特性. JNC TN8400 99-038.
- [12] 小林一三,戸井田克,笹倉剛,太田秀樹(2007). 等含水比線と等飽和度線を用いた 締固めベントナイトの圧縮・膨潤挙動の解釈. 土木学会論文集, 63, No.4, 1065-1078.
- [13] Kobayashi,I.,Owada,H & Ishii,T.(2011).Hydraulic / Mechanical modeling of smectitic materials for HMC analytical evaluation of the long-term performance of TRU geological repository. Proceedings of the 14th International Conference on Environmental Remediation and Radioactive Waste Management,ICEM2011-59090,France.
- [14] Sato,H.(2008)"Thermodynamic Model on Sweling of Bentonite Buffer and Backfill Materials", Physics and Chemistry of the Earth33,S538-S543
- [15] 鈴木英明,千々松正和,藤田朝雄,中野政詩(2002). 不飽和圧縮ベントナイト中の 水分移動パラメータに関する考察.土木学会論文集,58, No.701, 107-120(in Japanese)
- [16] Wan,A.W.L.(1996). The use of thermocouple psychrometers to measure in situ suctions and water contents in compacted clays. Doctoral Thesis of University of Manitoba.
- [17] Agus,S.S.,Schanz,T. & Fredlund,D.G.(2010).Measurements of suction versus water content for bentonite-sand mixtures. Canadian Geotechical Journal 47,583-594.
- [18] 西村友良,古関潤一(2012).加圧板法を用いた圧縮ベントナイトの水分特性曲線の 測定.土木学会第67回年次学術講演会
- [19] TRU 廃棄物処分施設技術検討書 第二次 TRU 廃棄物処分研究開発取りまとめ
- [20] TRU 廃棄物処分施設技術検討書 第二次 TRU 廃棄物処分研究開発取りまとめ根拠 資料集 分冊 1~3

#### ・外部発表リスト

【学術論文】

- 1) 金澤伸一,林久資,高山裕介,石山宏二,飯塚敦:温度変化を考慮したベントナイトの膨潤特性について,土木学会論文集,投稿準備中.
- 2) 金澤伸一,林久資,高山裕介,石山宏二,飯塚敦:温度変化を考慮したベントナイト の強度特性について,土木学会論文集,投稿準備中

【口頭発表】

- 3) 宮脇公平,<u>金澤伸一</u>,林久資,石山宏二:温度変化を考慮したベントナイトの圧縮特 性,第51回地盤工学研究発表会講演集,pp.735-736,2016.
- 4) 坂本美咲,林久資,金澤伸一,緑川猛彦,山崎雅直,石山宏二,大谷達彦,進士正人,:数 値解析やクラックテンソルによる大深度立坑掘削時の力学的影響に関する検討,平成 28年度土木学会全国大会,第70回年次学術講演会,CS12-046, pp. 91-92, 2016.
- 5) 真田昌慶, 石山宏二, <u>金澤伸一</u>, 福井勝則: 連設坑道における岩盤の長期力学挙動評価 手法の検討, 平成 28 年度土木学会全国大会, 第 70 回年次学術講演会, CS12-045, pp. 89-90, 2016.
- 6) 吉野修,石山宏二,金澤伸一,飯塚敦:高レベル放射性廃棄物の地層処分における緩衝 材の再冠水挙動に関する解析的検討,平成28年度土木学会全国大会,第70回年次学術 講演会,CS13-039, pp. 77-78, 2016.
- 7) 渡部滉大,林久資,<u>金澤伸一</u>,石山宏二,温度変化を考慮したベントナイトー軸圧縮試 験機の開発および基礎実験,平成28年度土木学会全国大会,第70回年次学術講演会, CS13-032, pp. 63-64, 2016.
- 8) 佐藤文啓, <u>金澤伸一</u>, 林久資, 高山裕介, 石山宏二: 温度変化を考慮したベントナイト緩 衝材の膨潤量の計測について 平成28年度土木学会全国大会, 第70回年次学術講演会, CS13-031, pp. 61-62, 2016.
- 59) 吉野修,石山宏二,金澤伸一,飯塚敦:地層処分における緩衝材の再冠水挙動に関する 解析的検討,平成27年度土木学会全国大会,第70回年次学術講演会,CS12-031, pp. 59-61, 2015.

## 研究報告4

硝酸塩影響評価のための高イオン強度下における

アクチノイドの溶液化学的研究

# 京都大学大学院 工学研究科

小林 大志

#### 1 背景・目的

1.1 はじめに

核燃料サイクルにおける再処理施設や MOX 燃料加工施設では、操業に伴って様々な性 状の放射性廃棄物が発生する。これら放射性廃棄物は長半減期低発熱放射性廃棄物(以 下、「TRU 廃棄物」という)と総称され、平成17年に取りまとめられた TRU 廃棄物処分 技術検討書(第2次 TRU レポート)(電気事業連合会・核燃料サイクル開発機構、2005) では、放射性物質の濃度に応じて適切な処分方法を取ることが述べられている。第2次 TRU レポートでは、全α核種濃度に対して 1GBq/ton という区分目安値が設けられ、こ の値より高いα核種の放射能濃度を持つと考えられるハル・エンドピースや濃縮廃液固 化体などの廃棄物は地層処分対象とされている。

TRU 廃棄物の地層処分にあたっては、高レベル放射性廃棄物(以下、「HLW」という)の地層処分と整合性を取りつつ、人工バリア・天然バリアからなる多重バリアによる長期的な安全確保を行うことが求められる。TRU 廃棄物の物理的・化学的性状及び含まれる核種の種類や濃度は多様であるため、その特性に応じて TRU 廃棄物を4つのグループ に分類し、それぞれの人工バリアを構成することが提案されている。グループ1及び2 は、廃銀吸着剤のセメント固化体及びハル・エンドピースの圧縮収納体であり、I-129 や C-14 など地下水により比較的移行しやすい核種を含んでいることから止水性能の高い緩衝材をバリアとして設置するとされている。一方、濃縮廃液固化体などのグループ 3及び焼却灰、不燃物セメント固化体などその他の廃棄物であるグループ4については、 緩衝材は設置せず、セメント系材料により埋め戻すことが検討されている(表 1-1)。

グルー プ	内容	廃棄体発 生量	バリア	特性
1	廃銀吸着剤のセメ ント固化体	$318 \text{ m}^3$	止水性能の 高いバリア (緩衝材)	半減期が長く、地下水により移 行しやすい核種(I-129)を含 む
2	ハル・エンドピー ス圧縮収納体	6,732 m <sup>3</sup>	を設置	発熱性の核種を含む. 半減期が 長く、移行しやすい核種(C- 14)を含む
3	アスファルト固化 体等の濃縮廃液固 化体	6,175 m <sup>3</sup>	止水性能の 高いバリア (緩衝材)	硝酸塩を多く含み核種の収着 性・溶解度への影響を及ぼす可 能性がある
4	焼却灰・不燃物セ メント固化体等	13, 416 m <sup>3</sup>	は設置せず	その他の廃棄体

表 1-1 TRU 廃棄物のグルーピング(第2次 TRU レポート)

TRU 廃棄物の地層処分を行うにあたり、廃棄物処分合理化の観点から TRU 廃棄物と HLWの両地層処分施設を同一サイト内に処分する併置処分の概念が第2次TRUレポート において示され、その技術的成立性の評価が進められている(原子力委員会長半減期低 発熱放射性廃棄物処分技術検討会、2006)。併置処分の概念を社会に受容可能なものと するためには、それぞれの処分施設の安全評価に加え、両施設間で相互に影響を及ぼし 得る因子(相互影響因子)の評価が不可欠であり、第2次TRUレポートでは、熱、有機 物、硝酸塩及び高 pH プルームなどが相互影響因子として取り上げられている。

○熱影響:熱影響は、主にHLWに含まれる核種の崩壊熱によるもので、HLW処分施設からTRU廃棄物処分施設へと影響する因子と考えられている。廃棄体の発熱により人工バリア内の温度が上昇すると、核種の溶解度、分配係数及び拡散係数などの移行挙動に影響を及ぼすとともに、人工バリアの変質が促進される可能性がある。第2次TRUレポートでは、特にTRU廃棄物処分施設の人工バリアの変質を抑えるため、人工バリアの上限温度(80℃)を設定し、これを超えないような離間距離を設けることが提案されている。 ○有機物影響:有機物影響は、多様な化学物質を含むTRU廃棄物から有機物が溶出した場合、核種と相互作用し、特に核種の溶解度や収着挙動などに影響を与えることを懸念したものである。例えば、セルロース系有機物の分解生成物であるイソサッカリン酸は、 多価の金属イオンに対して高い錯生成能を持つ物質として着目されており、イソサッカリン酸濃度が1×10<sup>-6</sup> mol/dm<sup>3</sup>を超えるような場合は、核種の溶解度及び収着挙動に影響が表れるとされている。

○高 pH 影響:高 pH 影響は、TRU 廃棄物処分施設で多量のセメント系材料が使用される ことに由来する。セメント系材料の溶出により間隙水の初期 pH は 12.5 以上となり、Na や K が天然バリアへと散逸した後は、水酸化カルシウム(Ca(OH)<sub>2</sub>)の溶解平衡により pH は 12.5 程度になると指摘されている。セメント系材料に起因する高 pH プルームに より、ベントナイト系材料や天然バリア中の母岩の変質やそれによる移行挙動の変化が 起こる可能性が挙げられている。

○硝酸塩影響:硝酸塩影響は、有機物影響や高pH影響と同様、TRU 廃棄物に由来する相 互影響因子であり、特に、再処理工程で発生する硝酸ナトリウム(NaNO<sub>3</sub>)がグループ3 に分類される濃縮廃液固化体に多量に含まれることに由来する。硝酸塩は可溶性である ことから、処分施設内に侵入した地下水に容易に溶解し、閉鎖後の処分施設近傍におい て高濃度の硝酸塩環境を形成する。廃棄体物量と硝酸塩量から施設内間隙水の硝酸ナト リウム濃度を計算した場合、その濃度はほぼ飽和濃度に達することが指摘されている。 硝酸塩影響が処分システムのバリア性能に与える影響としては、ベントナイト系材料や 岩盤の鉱物学的な変質、核種の収着挙動への影響、オーバーパックなどの腐食に対する 影響及び硝酸イオンによる核種の酸化還元状態への影響などが挙げられる。 HLW と TRU 廃棄物の併置処分を行うためには、相互影響因子が処分施設あるいは放射 性核種の移行挙動に及ぼす影響のメカニズムを理解するとともに、その程度を定量的に 評価することで、処分施設の設計にフィードバックすることが求められる。第2次 TRU レポートでは、その評価例が提示されているが、各相互影響因子が、核種の移行挙動や 処分施設のバリア性能に影響を与えるメカニズムの理解は十分ではなく、過度に保守的 な設定が行われていると思われるケースが存在する。硝酸塩影響は、HLW 処分施設への 影響を低減するために取るべきとされる離間距離が数百 m と大きく、また、酸化還元反 応や錯生成反応などにより核種の化学状態が変化すれば、処分施設内のみならずその周 辺環境での核種の移行挙動を大きく変える可能性がある。そこで、本研究では、TRU 廃 棄物に起因する硝酸塩影響を検討することとした。

1.2 研究の背景

1.2.1 想定される硝酸塩環境

硝酸塩影響の評価では、まず、グループ3の廃棄体に含まれる硝酸塩が地下水によっ て溶出した際に廃棄体近傍及び処分場内に形成される硝酸塩環境を想定する必要があ る。第2次TRUレポートでは、処分場内の間隙水中の硝酸ナトリウム濃度は最大で飽和 濃度に達することが指摘されているが、ここでは想定される硝酸塩環境について改めて 整理する。

まず、硝酸塩を含むグループ3の廃棄体近傍の環境に着目する。グループ3の廃棄物 は200Lドラム缶または角型容器、BNGS500Lドラム缶に収納され、地下施設における搬 送及び定置を効率化するため、200Lドラム缶や BNGS500Lドラム缶については、何本か を合わせたパッケージとして取り扱うことが検討されている(図 1-1)。このとき、パ ッケージの空隙部はセメントモルタルで充填するとされており、地下水によりグループ 3に含まれる硝酸塩が溶出した場合、形成される硝酸塩環境は、周辺のセメント影響(高 pH及び高Ca濃度)を受けると考えられる。また、グループ3の廃棄体に対しては止水 性の高い緩衝材を設置することが想定されていないため、高濃度の硝酸塩環境はグルー プ3の廃棄体を中心とし、地下水流動に伴って処分場内外に形成されると考えられる。

このとき、硝酸塩溶液中の硝酸イオン(NO<sub>3</sub><sup>-</sup>)は、処分施設内に存在する還元性物質 (金属製容器や有機物)により亜硝酸イオン(NO<sub>2</sub><sup>-</sup>)やアンモニアイオン(NH<sub>4</sub><sup>+</sup>)に還 元される可能性が指摘されている。既往研究では、金属(Fe)腐食に伴うNO<sub>3</sub><sup>-</sup>の化学的 変遷の他、脱窒菌によるNO<sub>3</sub><sup>-</sup>の還元作用も組み込んだNO<sub>3</sub><sup>-</sup>の化学的変遷の評価モデル の構築が進められており(日本原子力研究開発機構、2011、日本原子力研究開発機構、 2013)、現在の解析ケースでは、硝酸塩濃度は処分開始時点の発生源(グループ3の廃



図 1-1 廃棄体及び廃棄体パッケージ(第2次TRUレポート)



図 1-2 解析体系 X 軸上の硝酸イオン濃度分布(日本原子力研究開発機構、2013)

棄体)、において最大濃度となった後、数 100m 程度範囲の高濃度の硝酸塩環境を形成し つつ、その濃度は NO3<sup>-</sup>の還元反応の進行とともに減少し、およそ 40000 年後には消失す ると考えられている(図 1-2)。現在の評価モデルでは、N03<sup>-</sup>は主に微生物や黄鉄鉱(FeS) により還元されるとされているが、硝酸ナトリウム水溶液に黄鉄鉱を浸漬させた試験で は、323 K (50℃)、365 日後においても黄鉄鉱による NO3<sup>-</sup>の還元反応は確認されなかっ たことから(日本原子力研究開発機構、2011)、処分環境における NO3<sup>--</sup>の還元反応は非 常に遅い反応であると考えられる。この場合、初期にグループ3の廃棄体近傍で形成さ れた飽和濃度付近の NaNO<sub>3</sub> 溶液条件が長期にわたって維持されるとともに、高濃度の NaNO<sub>3</sub>溶液がグループ3の廃棄体近傍や処分施設内からより広範な領域に拡がる可能性 も考えられる。第2次TRUレポートで示された軟岩系岩盤レファレンスケースの処分場 レイアウトでは、グループ3の廃棄体は処分場の最深部に置かれ、上部の隣接するグル ープ 4 の廃棄体や最深部の処分場境界までは数 10m の離間距離が設定されている。ま た、処分場の横方向の大きさは数100m程度とされている。このため、硝酸塩影響の評 価では、特に、硝酸塩の発生源であるグループ3や隣接するグループ4に含まれる核種 が低濃度から高濃度までの硝酸塩溶液下でどのような挙動をするのかを明らかにする 必要がある。

1.2.2 対象となる核種及びその移行挙動

図 1-3 はグループ 3 に含まれる主要な核種の放射能量の時間変化を表したものであ り (原子力発電環境整備機構、2011)、処分後は Pu-241、Am-241、Pu-240、Pu-239、Np-237 などのアクチノイドが順次放射能量を支配するとされている。同様の傾向は、グル ープ 4 に含まれる主要核種の放射能量の時間変化にも表れており (図 1-4)、特に、プ ルトニウムは放射能の総量を長期に亘って支配する重要核種の一つと位置付けられる。 図 1-3 及び図 1-4 に表れるアクチノイド核種のうち、プルトニウムやネプツニウムは 還元的な地下水中では、4 価金属イオンとして振る舞い、処分場内で想定される中性 pH からアルカリ性 pH 領域では、難溶性の水酸化物沈殿固相を形成するため、その移行挙 動は、4 価の水酸化物沈殿固相の溶解度により支配される。一般に、4 価金属イオンの 水酸化物沈殿の溶解度は非常に低いが、4 価金属イオンと可溶性錯体を形成するような 配位子が共存する場合及びコロイドを形成する場合は、見かけの溶解度が上昇すること で核種の移行が促進される可能性がある。

表 1-2 は地層処分第 2 次取りまとめにおいて設定されたレファレンスケースにおけ る地下水と間隙水の組成を示したものである。例えば、炭酸イオンは、無機炭素として 地下水中に 1×10<sup>-3</sup> M 程度存在するとされており、地下水の他、処分場内の緩衝材に含 まれるカルサイト (CaCO<sub>3</sub>) も炭酸イオンの供給源となり得ることから、処分環境におい て比較的豊富に存在し得る配位子と言える。この炭酸イオンは、4 価金属イオンと安定



図 1-3 グループ3に含まれる主要な核種の放射能量の時間変化(原子力発電環境整備機構、2011)



図 1-4 グループ4に含まれる主要な核種の放射能量の時間変化(原子力発電環境整備機構、2011)

表 1-2 レファレンスケースにおける地下水と間隙水の組成(地層処分第2次取りまとめ)

	地下水 (降水系)	間隙水 *5
pH	8.5	8.4
Eh [mV]	-281	-276
		単位: [mol l <sup>-1</sup> ]
Na (Total)	$3.6 \times 10^{-3}$	2.8×10 <sup>-2</sup>
Ca (Total)	1.1×10 <sup>-4</sup>	5.3×10 <sup>-5</sup>
K (Total)	6.2×10 <sup>-5</sup>	1.2×10 <sup>-4</sup>
Mg (Total)	5.0×10 <sup>-5</sup>	4.2×10 <sup>-6</sup>
Fe (Total)	9.7×10 <sup>-10</sup>	2.0×10 <sup>-9</sup>
Al (Total)	3.4×10 <sup>-7</sup>	3.4×10 <sup>-7</sup>
C (Total)	3.5×10 <sup>-3</sup> *1	1.6×10 <sup>-2</sup> *6
S (Total)	1.1×10 <sup>-4</sup> *2	1.1×10 <sup>-4</sup> *7
B (Total)	2.9×10 <sup>-4</sup> * <sup>3</sup>	2.9×10 <sup>-4</sup>
P (Total)	2.9×10 <sup>-6</sup> * <sup>3</sup>	2.9×10 <sup>-6</sup>
F (Total)	5.4×10 <sup>-5</sup> * <sup>3</sup>	5.4×10 <sup>-5</sup>
N (Total)	2.3×10 <sup>-5</sup> * <sup>3</sup>	2.3×10 <sup>-5</sup>
Cl (Total)	1.5×10 <sup>.5</sup> *4	1.5×10 <sup>-5</sup>
Si (Total)	$3.4 \times 10^{-4}$	3.4×10 <sup>.4</sup>

表 5.3.1-3 レファレンスケースにおける地下水と間隙水の組成

\*1 無機炭素 = 3.5×10<sup>-3</sup> mol 1<sup>-1</sup>, CH<sub>4</sub>(aq) = 1.5×10<sup>-10</sup> mol 1<sup>-1</sup>

\*2 SO<sub>4</sub><sup>2-</sup> =  $1.1 \times 10^{-4}$  mol 1<sup>-1</sup>, HS<sup>-</sup> =  $3.8 \times 10^{-9}$  mol 1<sup>-1</sup>, H<sub>2</sub>S(aq) =  $1.2 \times 10^{-10}$  mol 1<sup>-1</sup>

\*3 実測地下水の平均値より設定

\*4 電荷バランスをとるために調整

\*5 次項(5.3.1.2.3)参照

\*6 無機炭素 = 1.6×10<sup>-2</sup> mol 1<sup>-1</sup>, CH<sub>4</sub>(aq) = 8.1×10<sup>-10</sup> mol 1<sup>-1</sup>

\*7 SO<sub>4</sub><sup>2-</sup> =  $1.0 \times 10^{-4}$  mol 1<sup>-1</sup>, HS =  $3.7 \times 10^{-9}$  mol 1<sup>-1</sup>, H<sub>2</sub>S(aq) =  $1.3 \times 10^{-10}$  mol 1<sup>-1</sup>

な可溶性錯体を形成することが指摘されており、4 価金属イオンの見かけの溶解度の上 昇を引き起こす要因の一つである。また、TRU 廃棄物にはセルロースなどの有機物が含 まれており、これらが分解することによって生じる有機酸も4 価金属イオンと安定な錯 体を形成することによって見かけの溶解度を上昇させ得ることが指摘されている(有機 物影響)。

また、4 価金属イオンは、加水分解反応により水酸化物コロイドを形成することが知られている。既往研究では、弱酸性 pH から中性 pH 領域にかけて数 nm から数 µ m の粒 径分布を持つ 4 価ジルコニウムやトリウムの水酸化物コロイドが報告されている

(Sasaki et al., 2006, Altmaier et al., 2004, Kobayashi et al., 2009他)。これ らのコロイドは 10<sup>-8</sup>~10<sup>-6</sup> M 程度の濃度で数ヶ月から年単位で溶液中に安定に存在する とされている。水酸化物コロイドの存在は見かけの溶解度の上昇に寄与するとともに、 その移行特性も溶存種とは異なる。即ち、コロイドの粒径が大きい場合は緩衝材あるい は周辺岩盤によるろ過効果により移行が遅延される一方、粒径が小さい場合は緩衝材や 岩盤と相互作用せず移行が促進される可能性が考えられる。このため、コロイドの移行 特性評価にあたっては、見かけの溶解度へのコロイドの寄与を定量するとともにコロイ ドの粒径を把握することが重要である。

1.2.3 硝酸塩環境下での移行挙動

上述のような 4 価アクチノイドの移行挙動に硝酸塩環境が与え得る影響について以下の項目に分けて考える。

・硝酸イオンと4価アクチノイドの錯生成反応

硝酸イオン濃度が高い場合、4 価アクチノイドは硝酸イオンと錯生成することが既往 研究において指摘され、その錯生成定数が報告されている(Guillaumont et al., 2005)。 そこで、予め4 価アクチノイドの加水分解定数及び硝酸錯体の錯生成定数の報告値を用 いて熱力学計算を行い、水酸化物の溶解度への硝酸錯体の寄与を調べた。中性からアル カリ性 pH 領域における硝酸錯体の溶解度への寄与は、飽和濃度(6 M)の硝酸ナトリウ ム水溶液においても非常に小さく、加水分解種と比較するとほぼ無視できることが示唆 された。

・高濃度の硝酸イオンによる活量低下が錯生成反応に及ぼす影響

処分場内あるいは処分場近傍の高濃度の硝酸塩環境下では、水溶液中の各イオンの活 量は低下する。このため、高濃度の硝酸イオン共存下での4価アクチノイドの溶解度を 正確に評価するためには、沈殿溶解反応や錯生成反応などの平衡反応において活量補正 を行う必要がある。比較的高いイオン強度まで適用可能な活量補正モデルとして、SIT

(Specific Ion interaction Theory)やPitzer モデルが確立されているが、いずれも モデルパラメータを設定する必要がある。モデルパラメータの決定には、4価アクチノ イドの錯生成反応に関する高イオン強度(高硝酸イオン濃度)下での実験データが必要 であるが、十分なデータが得られておらず、信頼性の高い活量補正が行えるとは言い難 いのが現状である。

・水酸化物コロイドの凝集分散挙動に及ぼす硝酸イオン濃度の影響

4価アクチノイドと可溶性錯体を形成する炭酸イオンやその他の配位子が高濃度で存 在するような条件下では、4価アクチノイドの溶解度はこれら配位子との錯生成反応に よって支配されるが、加水分解反応が優勢となるような条件下(低い配位子濃度や高 pH など)では、4価アクチノイドの水酸化物コロイドが支配的な化学種となる。コロイド の移行特性を評価するためには、先に述べたようにコロイド粒径の把握が重要であるが、 その値はコロイドの凝集分散によって変化する。このコロイドの凝集分散挙動の指標の 一つが、コロイドのすべり面の電位であるゼータ電位であり、コロイドが存在する溶液の電解質やその濃度に大きな影響を受けるとされる。DLV0理論などコロイドに関する既往の理論では、電解質濃度、即ち、硝酸イオンや共存するカチオンの濃度に応じて4価アクチノイドの水酸化物コロイドのゼータ電位が変化すると考えられるが、実験的な検証は十分でなく、またその変化傾向を定量的に予測できるようなモデルは確立されていない。

・硝酸イオンによる核種の酸化反応

ウラン、プルトニウム、ネプツニウムなどのアクチノイド核種は水溶液中で4価のみ ならず、5価や6価など複数の酸化状態を取り得る。硝酸塩によって酸化的な雰囲気が 形成されれば、これら核種が4価の酸化状態から酸化される可能性が考えられる。難溶 性の4価水酸化物沈殿固相による溶解度制限が無くなれば、核種の溶解度は大幅に増加 するとともに、支配的な溶存化学種も変化することにより移行挙動が大きく変化するこ とが懸念される。図1-5はプルトニウム及びネプツニウムの電位-pH図(プールベダイ アグラム)と硝酸イオンのプールベダイアグラムを重ねたものである。硝酸イオンから 亜硝酸イオンへの還元反応が酸化剤として働けば、ネプツニウムは4価から5価に酸化 される可能性が示されている。一方、プルトニウムの4価と5価の酸化還元電位は硝



酸イオン、亜硝酸イオンの酸化還元電位より高く、硝酸塩環境下でもプルトニウムは4 価が安定と考えられる。これまで、4 価ネプツニウムを含めた幾つかの核種の硝酸イオ ンによる酸化反応に関する研究が行われてきたが、中性 pH からアルカリ性 pH 領域にお ける酸化剤としての硝酸イオンの働きは明確になっていないのが現状である。

他の相互影響因子の影響

1.1節で述べたように TRU 廃棄物及び HLW の地層処分施設間の相互影響因子のうち、 有機物影響と高 pH影響は、硝酸塩影響と同じく TRU 廃棄物に由来する影響因子である。 特に、グループ3及びグループ4の廃棄体の充填材であるセメントは、地下水との接触 により、可溶性成分が溶脱し、地下水の組成や pH を変化させる。セメントと地下水が 接触した初期では、pH 13以上の高アルカリ pH 環境が形成され、その後は水酸化カル シウム(Ca(OH)<sub>2</sub>)との溶解平衡、C-S-H ゲルからの Ca の選択的溶出により、pH は連続 的に低下すると想定されている(図 1-6)。また、溶液中に豊富に存在するカルシウム イオンは、水酸化カルシウムの他、地下水中の炭酸イオンとの反応によるカルサイト (CaCO<sub>3</sub>)の沈殿、SO4<sup>2-</sup>との反応によるエトリンガイト及び石膏の沈殿、CI<sup>-</sup>との反応に よるフリーデル氏塩の沈殿を生成する可能性が指摘されている。セメント系材料の種類 や接触する地下水の化学的条件、廃棄体から溶出する化学成分の影響により、セメント 系材料間隙水の組成は変化する。上述の硝酸塩環境下での影響に加えて、セメント系材 料による高 pH 及び高いカルシウムイオン濃度も考慮することが重要と考えられる。



図 1-6 セメントと接触する溶液組成の変遷(第2次 TRU レポート)

#### 1.3 本研究の目的

1.2.3 に述べたような硝酸塩環境下で想定される事象の整理に基づき、本研究では、 硝酸塩環境下での4価アクチノイドの移行挙動を評価する上で、その見かけの溶解度に 影響を与え得る以下の3つの項目について検討する。

・高濃度の硝酸イオンによる活量低下が錯生成反応に及ぼす影響

・水酸化物コロイドの凝集分散挙動に及ぼす硝酸イオン濃度の影響

・硝酸イオンによる核種の酸化反応

「高濃度の硝酸イオンによる活量低下が錯生成反応に及ぼす影響」では、4価アクチノ イドである4価プルトニウム (Pu(IV)) と処分場内の間隙水あるいは処分場近傍の地下 水に広範に存在する炭酸イオン (CO<sub>3</sub><sup>2-</sup>)の錯生成反応を対象とすることとした。4価プ ルトニウムと炭酸イオンの錯生成反応に関する研究は、Yamaguchi ら (Yamaguchi et al., 1994)や Rai ら (Rai et al., 1999)によって行われ、Pu(CO<sub>3</sub>)<sub>5</sub><sup>6-</sup>や Pu(CO<sub>3</sub>)<sub>4</sub><sup>4-</sup>、 Pu(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>が支配的溶存種として報告されている。しかし、いずれの実験も試料溶 液のイオン強度 (*I*) は低く (*I* < 0.3)、高イオン強度下での支配的溶存種や活量補正 パラメータは十分明らかになっていない。高イオン強度下 (高濃度の硝酸ナトリウム溶 液下)での実験データを取得し、SIT や Pitzer モデルなど既存の活量補正モデルの適 用を試みる。イオン相互作用係数など活量補正に必要なモデルパラメータを求め、錯生 成反応におけるイオン強度の影響を定量的に評価することを目指す。本研究ではまず4 価プルトニウムのアナログ元素である4価ジルコニウムを用いて、低イオン強度から高 イオン強度までの炭酸イオン共存下での溶解度を測定し、ジルコニウム-炭酸錯生成反 応に及ぼすイオン強度の影響について検討をすすめる。

「水酸化物コロイドの凝集分散挙動に及ぼす硝酸イオン濃度の影響」では、コロイドの 凝集分散を表す指標であるコロイドのゼータ電位に着目する。ジルコニウム水酸化物コ ロイドのゼータ電位の実測値については、これまで報告例がほとんどなく、実験ではま ず様々なイオン強度(硝酸ナトリウム濃度)下でのジルコニウム水酸化物コロイドのゼ ータ電位を測定することとした。一方、水酸化物コロイドの生成機構については、既往 研究(Sasaki et al., 2006, Kobayashi et al., 2009)において、加水分解種がラン ダムな方向に成長することによるものとの仮説が述べられ、粒径分布の再現が試みられ ている。そこで、本研究では、加水分解種から成る水酸化物コロイドの平均電荷とゼー タ電位の実測値との相関について調べることとした。コロイドの凝集分散の指標である ゼータ電位の把握及び予測を目指すことで、コロイドの粒径評価、さらに移行特性評価 に資することを目的とする。

「硝酸イオンによる核種の酸化反応」では、中性からアルカリ性 pH 領域における硝酸 イオンの酸化性について調べるため、まず、様々な濃度の硝酸ナトリウム溶液の pH 及 び酸化還元電位(Eh)を調べることとした。また、酸化還元対を形成し得る幾つかの還 元剤を投入し、pH 及び Eh の値の変化を調べるとともに、硝酸イオンの還元生成物であ る亜硝酸イオンの濃度を測定することで、硝酸イオンの酸化性について検討する。

以上の項目について得られた知見を基に、4価アクチノイドの見かけの溶解度に及ぼ す硝酸塩の影響について総合的に評価する。図 1-2 に示すような硝酸イオンの時間及 び距離に応じた分布及び炭酸イオン濃度や pH、Eh、カルシウム濃度の設定値を参考に 幾つかの硝酸塩環境を設定し、錯生成定数や活量補正パラメータ、酸化還元電位など熱 力学データから4価アクチノイドの見かけの溶解度を予測する。また、水酸化物コロイ ドが支配的化学種となるような条件下では、コロイドのゼータ電位から予想される粒径 分布の傾向についても考察を行う。硝酸塩影響下での4価アクチノイドの見かけの溶解 度やコロイド状態に関する成果は、溶解度のみならず、収着や移流分散など硝酸塩影響 を考慮した核種移行パラメータの設定及びその信頼性向上に資することが期待できる。

#### 2 全体研究計画(4ヵ年における全体計画)

図 2-1 は本研究において想定する 4 価アクチノイドの硝酸塩環境下での化学的挙動 を模式的に表したものである。TRU 廃棄物から溶出した 4 価アクチノイドは、廃棄体近 傍において難溶性の水酸化物沈殿(An(IV)(OH)<sub>4</sub>(am))を形成し、液相中の 4 価アクチノ イドイオン(An(IV)<sup>4+</sup>)の濃度は、水酸化物沈殿との沈殿溶解反応により制限される。 廃棄体近傍のセメント環境下ではカルシウムイオンの濃度が高く、炭酸イオン濃度は炭 酸カルシウム(CaCO<sub>3</sub>)固相の生成により制限され、4 価アクチノイドの加水分解反応が 支配的と考えられる。水酸化物コロイドの凝集分散挙動に及ぼす硝酸イオン濃度の影響 として、4 価アクチノイドのアナログである 4 価ジルコニウムの水酸化物コロイドを調 製し、凝集分散挙動の指標となるゼータ電位を測定する。さらに、既往の熱力学データ を用いてゼータ電位の pH や硝酸塩濃度に対する変化傾向の解釈を試みる。実験は平成 27 年度から開始し、ゼータ電位を測定するとともにモデルの構築を進める。

また、廃棄体近傍の高濃度の硝酸塩環境下では、硝酸イオンによる酸化的雰囲気が形 成されると考えられる。酸化還元に鋭敏な幾つかの核種は、硝酸イオンによって酸化さ れる可能性が指摘されている。例えば、テクネチウムの場合、硝酸溶液中では4価テク ネチウム固相(TcO<sub>2</sub>・nH<sub>2</sub>O)は7価テクネチウムイオン(TcO<sub>4</sub><sup>-</sup>)に酸化されることが報 告されている(日本原子力研究開発機構、2015)。しかし、硝酸イオンによる直接の影 響は明確ではなく、4価ネプツニウムや金属セレンなどでは硝酸塩による酸化状態への 有意な影響は確認されなかったと報告されている(第2次TRUレポート)。そこで、本 研究では、様々な濃度の硝酸ナトリウム溶液のpH及び酸化還元電位(Eh)を調べると ともに硝酸イオンの還元生成物である亜硝酸イオンの濃度を測定することで、硝酸イオ ンの酸化性について検討する。pH及びEh測定実験は平成27年度、亜硝酸イオン濃度 の測定実験は平成28年度から開始し、硝酸イオンの酸化性について検討を進める。

一方、セメント系材料に由来するカルシウム濃度がある程度低い条件下では、炭酸 イオンが4価アクチノイドと安定な炭酸錯体を形成すると考えられる。本研究では、4 価プルトニウム及びそのアナログ元素であるジルコニウムと炭酸イオンの錯生成反応 について、特に高イオン強度下での活量の低下が及ぼす影響に着目して調べる。希薄 濃度から高濃度までの硝酸ナトリウム溶液に炭酸イオンを共存させ、4価プルトニウ ム水酸化物及びジルコニウム水酸化物の溶解度実験を実施する。炭酸イオン共存下で の溶解度を解析することにより、支配的な炭酸錯体の錯生成定数とともに活量補正パ ラメータを求める。平成27年度にジルコニウムの溶解度実験、平成28年度にプルト ニウムの溶解度実験及び解析を実施し、炭酸錯体を含む溶解度に及ぼすイオン強度 (活量)の影響について考察する。

最終年度である平成29年度は、前年度まで得られた結果を整理し、4価アクチノイドの見かけの溶解度に及ぼす硝酸塩の影響について総合的に評価する。



図 2-1 硝酸塩環境下での4価アクチノイドの溶液化学反応

#### 3 平成 27 年度の成果概要

平成 27 年度は、4 価ジルコニウムに着目し、ジルコニウム炭酸錯体の生成に及ぼす 硝酸ナトリウム濃度の影響について調べた。0.1~5.0 Mの NaNO<sub>3</sub>溶液中において、様々 な pHc 及び炭酸イオン濃度条件下でのジルコニウム水酸化物の溶解度を測定し、錯生成 に及ぼす硝酸ナトリウム濃度(イオン強度)の影響を SIT 法によるイオン強度補正を用 いた熱力学解析により検討した。また、コロイド挙動に関する研究として、ジルコニウ ム水酸化物コロイドを調製し、そのゼータ電位を測定した。ゼータ電位の値の pHc 依存 性や硝酸ナトリウム濃度(イオン強度)依存性について、加水分解定数などの熱力学デ ータに基づく解釈を試みた。また、硝酸イオンが酸化還元反応へ及ぼす影響の検討とし て、様々な濃度の硝酸ナトリウム水溶液中でのヒドロキノンの酸化還元電位(Eh 値)を 測定した。硝酸イオン及びヒドロキノンのプールベダイアグラムに基づき、硝酸イオン が酸化還元反応に及ぼす影響について検討した。以下にそれぞれの概略を示す。

#### 3.1 ジルコニウム炭酸錯体生成に及ぼす NaNO3 濃度影響

硝酸ナトリウム濃度が 0.1~5.0 Mまでの溶液中において様々な濃度の炭酸イオンを 共存させ、ジルコニウムのアモルファス水酸化物固相 (Zr (OH)<sub>4</sub> (am))の見かけの溶解度 を測定した。

炭酸イオンを含まないジルコニウム溶解度(NaClO<sub>4</sub>溶液または NaCl 溶液)と比較す ると、pH 8~11 では共存する炭酸イオン濃度の上昇に伴ってジルコニウム溶解度が上 昇し、ジルコニウム炭酸錯体の形成が示唆された。また、pH 11 以上では炭酸イオン濃 度の違いが溶解度に及ぼす影響は小さくなり、加水分解反応が優位になったと考えられ た。炭酸イオン濃度を一定にし、イオン強度を NaNO<sub>3</sub>により 0.1、0.5、2.0 及び 5.0 と したとき、pH 10 以下ではイオン強度とともに溶解度がわずかに上昇する傾向が得られ た。一方、pH 10 以上では、イオン強度による溶解度の違いはほとんど表れなかった。 ジルコニウム溶解度に対するイオン強度の影響については、先行研究である 4 価トリウ ムの溶解度と比較すると、その違いが顕著な結果となった。Altmaier らは 0.04 M の炭 酸イオン共存下で NaCl によりイオン強度を 0.1~4.0 M まで変化させた場合、*I* = 0.1 から 4.0 にかけてトリウム溶解度が 2 桁以上上昇することを報告しており(Altmaier et al. 2006)、ジルコニウムの結果と比較すると、その増加量は 1 桁ほど大きくなっ た。



図 3-1 炭酸イオン共存下におけるジルコニウム溶解度([CO<sub>3</sub>]<sub>tot</sub>=0.04 M)

得られたジルコニウム溶解度の pH 依存性及び炭酸イオン濃度依存性から、溶解度デ ータに対して熱力学データに基づく解析を行った。水酸化物イオンと炭酸イオンの数か ら考え得る 3 元錯体の組み合わせは多数あるため、熱力学データに基づく溶解度の解析 を行う前に、*I*=0.5 の酸性 pH からアルカリ性 pH までの実験データを用いて、溶解度実 験値を再現するため、各 2 元及び 3 元錯体の錯生成定数の上限値を見積もった。その結 果、既往文献において報告されている 2 元錯体の Zr (CO<sub>3</sub>) 4<sup>+</sup> の他 Zr (OH) (CO<sub>3</sub>) 3<sup>-</sup>及び Zr (OH) 2 (CO<sub>3</sub>) 2<sup>-</sup>が支配的溶存種と考えられ、これら錯体の存在を仮定して熱力学解析を 行った。このとき、異なるイオン強度の溶解度実験値も併せて解析し、SIT によるイオ ン強度補正を行うことで、それぞれの化学種のイオン相互作用係数を求めた。得られた 熱力学データにより実験値は良く再現でき、また、Zr (CO<sub>3</sub>) 4<sup>+</sup>の錯生成定数として求めら れた値 (log  $\beta_{1,0,4}$  = 42.2±0.1) は、NEA-TDB により報告されている値 (log  $\beta_{1,0,4}$  = 42.9±1.0) (Brown et al., 2005) と良く一致する結果となった。一方、SIT のイオン 相互作用係数として求められた値は、いずれも正の値となり、負の値として報告されて いるトリウム炭酸錯体の SIT のイオン相互作用係数 (Rand et al., 2009) とは大きく 異なる結果となった。 3.2 ジルコニウム水酸化物コロイド挙動の熱力学的検討

実験では、ジルコニウム母溶液に水酸化ナトリウム水溶液を滴下し、過飽和法によっ て水酸化物コロイドを調製した。このとき、イオン強度は硝酸ナトリウムにより I = 0.5及び 2.0 に調整した。試料溶液は、真空容器に入れ、1 カ月間、振とう攪拌装置を用い て撹拌した。試料溶液の pHc を測定した後、それぞれ 1mL を採取し、ゼータサイザーナ ノ ZS (Malvern)を用いて上澄み液のゼータ電位を測定した。25℃で電気泳動移動度(u =V/E( $\mu$ m·s-1/V·cm-1)、V:電気泳動速度、E:外部電場の大きさ)から Smoluchiwski の近似式を用いてゼータ電位を算出した。

0.5 M 硝酸ナトリウム水溶液の場合、ゼータ電位の値は pH 2 付近ではおよそ+30 mV の値を示し、pH の増加とともに減少するような傾向が表れた。pH 8 付近で0 mV とな り、アルカリ性 pH 条件下では負の値となった。2.0 M 硝酸ナトリウム水溶液の場合、 ゼータ電位の値は、酸性 pH 及びアルカリ性 pH で 0.5 M の値と比較して 10 mV 程度、絶 対値が小さくなる傾向が見られた。ただし、中性 pH では両者に差異はほとんど表れな い結果となった。0.5 M 及び 2.0 M 硝酸ナトリウム溶液いずれの場合においても、pH と ともにゼータ電位の値が低下する傾向が表れたため、コロイドのゼータ電位は pH とと もに進行する加水分解反応と密接に関連するものと考えられた(図 3-2)。

そこで、水酸化物コロイドを形成する単核加水分解種の平均電荷を加水分解定数から 計算し、ゼータ電位との相関について考察した。まず、単核種を半径r<sub>1</sub>の球とし、これ がn個集まって半径Rの球状のコロイド粒子を形成すると仮定した。このとき、コロイド 内には、単核加水分解種の他にNa<sup>+</sup>やCl0<sub>4</sub>など溶媒中のイオンが存在している可能性が あり、単核種間の平均距離を表すため、単核加水分解種の半径より大きな見かけの半径 を考えた。簡単のため、コロイドの表面電位 $\Phi_0$ とコロイドのすべり面における電位で あるゼータ電位 $\Phi_\zeta$ が近似的に等しいと仮定し、ゼータ電位 $\Phi_\zeta$ を以下のような式で表 した。

$$\Phi_{\zeta} = \frac{e(Z + \Delta Z)}{4\pi\varepsilon_0\varepsilon_r r_1 f} \tag{3-1}$$

ここで、e、 $\epsilon_0$ 及び  $\epsilon_r$ はそれぞれ電気素量、真空中の誘電率及び水の比誘電率を表し、 水酸化物コロイド内部に取り込まれた溶媒イオンの効果を $\Delta Z$ 、fは水酸化物コロイド を形成する単核加水分解種間の平均距離の $r_1$ に対する比とした。



図 3-2 ジルコニウム水酸化物コロイドのゼータ電位の実験値と計算値(*I*=0.5、 2.0)

#### 3.3 NaNO3による酸化還元反応の検討

一般に、硝酸イオンは窒素の高い酸化状態(+5)から酸化剤として働くことが知られてお り、処分環境においても処分場内の構造物やオーバーパック、さらに廃棄体に含まれる核種 を酸化する可能性が指摘されている(電気事業連合会・核燃料サイクル開発機構、2005)。 地下の還元的な環境下において4価金属イオンとして振舞うアクチノイド核種やテクネチ ウムなどの放射性核種は、難溶性の4価金属水酸化物沈殿を形成することにより、その移行 が遅延される。しかし、より高い酸化状態に酸化されれば核種の溶解度は大幅に増加し、そ の移行が促される懸念がある。平成27年度は、処分環境下における硝酸イオンの酸化剤と

Oxidation state								
5		4		3		0		-3
	0.803		1.07		1.454		0.275	
NO <sub>3</sub>		$N_2O_4$		$HNO_2$		$N_2$		NH4+
		0.94				0.864		

図 3-3 酸性 pH 領域における窒素の標準酸化還元電位

Oxidation	state									
5		4		3		0				-3
	-0.86		0.867		0.15		-1.05		0.42	
NO3		$N_2O_4$		NO2		N20		$NH_2OH$		$NH_4OH$
		0.01								

図 3-4 アルカリ性 pH 領域における窒素の標準酸化還元電位

しての能力に着目し、硝酸イオンを含む試料溶液の pH 及び酸化還元電位(Eh 値)を測定することで、核種の酸化状態に及ぼし得る影響について検討した。

硝酸イオンを含む窒素のラティマー図によれば、酸性及びアルカリ性 pH 下での硝酸イオンの酸化還元反応及び標準酸化還元電位は図 3-3 及び図 3-4 のように表される (Bard et al., 1985)。また、これを元に pH 及び Eh 値によって支配的な化学種を示したプールベ図 を図 3-5 に示す。

実験では、ヒドロキノン(1 mM)を含む 0.1~5.0 Mの塩化ナトリウムまたは硝酸ナ トリウム溶液を調製し、その pHc 及び Eh の値を測定した。硝酸ナトリウム濃度が Eh 測 定値に及ぼす影響は確認されず、また、塩化ナトリウム溶液との違いもほとんど表れな い結果となった。ラティマー図に示すように、硝酸イオンの還元反応では NO<sub>3</sub><sup>-</sup>→NO<sub>2</sub><sup>-</sup>→ NH<sub>4</sub><sup>+</sup>の逐次還元反応が提案されているが、常温では反応速度が非常に遅いことが指摘さ れている(日本原子力研究開発機構, 2011)。また、還元性鉱物(黄鉄鉱(FeS<sub>2</sub>))によ る硝酸イオンの還元試験では、pH8、323K(50℃)下では 365 日経過後も還元反応が進行 しなかったものの、363K(90℃)下では FeS<sub>2</sub> が酸化し、N<sub>2</sub> と NH<sub>3</sub> が発生したことが述べら れている。本研究では、298K(25℃)及び 333K(60℃)下で測定された pH 及び Eh 値に明 確な違いは表れない結果となった。



図 3-5 0.1~5.0 M NaCl 及び NaNO<sub>3</sub>溶液中でのヒドロキノンの Eh-pH 値及び N-O-H の Eh-pH ダイアグラム
#### 4 平成 28 年度研究実施内容

### 4.1 平成 28 年度の計画、実施方法

平成27年度は、4価アクチノイドのアナログ元素である4価ジルコニウムを用いて、 高イオン強度(高濃度 NaNO<sub>3</sub>溶液)条件下での炭酸イオンとの錯生成反応及び水酸化物 コロイドの挙動について検討を行った。

ジルコニウムの炭酸錯体生成に関する研究では、平成 27 年度は、炭酸イオンを含む 0.1~5.0 Mの硝酸ナトリウム溶液中でのジルコニウムの溶解度を測定し、溶解度の pH 依存性、炭酸濃度依存性及びイオン強度(硝酸ナトリウム濃度)依存性を調べた。溶解 度の pH 依存性及び炭酸濃度依存性から中性からアルカリ性 pH 領域における支配的な ジルコニウム炭酸錯体を推定するとともに、溶解度のイオン強度依存性を、SIT 法を用 いて解析することにより、ジルコニウム炭酸錯体のイオン相互作用係数を求めた。平成 28 年度は、ジルコニウム炭酸錯体及び 4 価アクチノイドの炭酸錯体に関する既往文献 との比較検討を進め、炭酸イオン共存下におけるジルコニウム溶解度の熱力学モデルの 見直しを行った。その結果、pH 依存性及び炭酸濃度依存性から中性からアルカリ性 pH 領域では、Zr (CO<sub>3</sub>)4<sup>4-</sup>、Zr (CO<sub>3</sub>)5<sup>6-</sup>及び Zr (OH)2(CO<sub>3</sub>)2<sup>2-</sup>が支配的な溶存種と推定され、錯生 成定数のイオン強度依存性を、SIT 法を用いて解析することにより、各炭酸錯体のイオ ン相互作用係数の値を求めた。これまでの研究では、ジルコニウム炭酸錯体 Zr (CO<sub>3</sub>)4<sup>4-</sup>の値が代用されてきたが、 ジルコニウム溶解度のイオン強度依存性から求めた値は、これと大きく異なる結果とな った。

そこで、平成28年度は、4価アクチノイドの炭酸錯体の生成に及ぼすイオン強度(硝酸ナトリウム濃度)影響についてさらに検討するため、4価プルトニウムを用いた実験を行った。4価プルトニウムの炭酸錯体に関する既往研究では、2元錯体であるPu(CO<sub>3</sub>)<sub>4</sub><sup>4-</sup>やPu(CO<sub>3</sub>)<sub>5</sub><sup>6-</sup>、3元錯体であるPu(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>の錯生成定数及びそれぞれのイオン強度補正パラメータがこれまで報告されている(Yamaguchi et al., 1994、Rai et al., 1999)。しかし、既往の実験データはいずれも塩化ナトリウム溶液や過塩素酸ナトリウム溶液下などで得られたものであり、硝酸塩環境下での実験データは得られていない。また、高イオン強度下での実験データも少なく、幅広いイオン強度下において、炭酸錯体の錯生成反応に及ぼすイオン強度影響を明らかにするためには、新たな実験データの取得が不可欠と考えた。ジルコニウム炭酸錯体の熱力学モデルを参考にし、プルトニウム炭酸錯体を見ていて考察した。

4 価金属水酸化物のコロイド挙動については、平成 27 年度は過飽和法によりジルコ ニウムの水酸化物コロイドを調製し、0.5 M及び 2.0 Mの硝酸ナトリウム水溶液中での ゼータ電位を測定した。ゼータ電位の値は、pH 2 付近から pH とともに単調に低下し、 pH 12 付近では-数+ mV の値を示した。また、溶液のイオン強度が高いほど、ゼータ電 位の絶対値は小さくなる傾向が見られた。ジルコニウムの加水分解種によって水酸化物 コロイドが形成されると仮定し、その形式電荷から得られたゼータ電位の実験値の解釈 を試みたが、*I* = 2.0 M での値の再現及びパラメータ値の設定が課題であった。ゼータ 電位のイオン強度に対する傾向をより詳細に調べるため、*I* = 0.03 M 及び 0.1 M と低 イオン強度での試料を新たに調製し、ゼータ電位を測定することとした。より幅広いイ オン強度下でのゼータ電位の傾向を調べ、熱力学データによるゼータ電位値の再現モデ ルの改良を試みた。

硝酸イオンがアクチノイドの酸化還元反応に及ぼす影響については、平成 27 年度は 硝酸ナトリウム溶液中でのヒドロキノンの酸化還元反応に着目し、0.1~5.0 M NaCl及 びNaNO<sub>3</sub>溶液中でのヒドロキノン(1 mM)の酸化還元電位(Eh)の測定を行った。その結 果、Eh の測定値に硝酸ナトリウム濃度の影響はほとんど表れないことが分かった。そ こで、平成 28 年度は、硝酸イオンの逐次還元反応(NO<sub>3</sub><sup>-</sup>→NO<sub>2</sub><sup>-</sup>→NH<sub>4</sub><sup>+</sup>)に着目し、亜硝酸 イオンの濃度を直接測定することにより、硝酸イオンによる酸化還元反応の進行を確認 する。還元剤としてヒドロキノンの他、亜ジチオン酸ナトリウム、塩化スズ(II)及び 鉄粉を用い、亜硝酸イオンの定量には、ナフチルエチレンジアミン吸光光度法(NEDA 法) を用いた。

4.2 平成 28 年度の成果内容

4.2.1 ジルコニウム炭酸錯体生成に及ぼす NaNO3 濃度影響

4.2.1.1 炭酸イオン共存下の硝酸ナトリウム溶液におけるジルコニウム溶解度熱力学 モデルの検討

平成 27 年度は、0.1~5.0 M の硝酸ナトリウム溶液中において、炭酸イオン濃度を 0.001~0.1 M まで変化させたときのジルコニウムのアモルファス水酸化物固相 (Zr(OH)<sub>4</sub>(am))の見かけの溶解度を様々な pH 条件下で測定した。幾つかのジルコニウ ム炭酸錯体の存在を仮定し、2 元炭酸錯体である Zr(CO<sub>3</sub>)<sub>4</sub><sup>4-</sup>の他 Zr(OH)(CO<sub>3</sub>)<sub>3</sub><sup>3-</sup>及び Zr(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>を支配的溶存種とし、溶解度の熱力学解析を行った。平成 28 年度は、支 配的なジルコニウム炭酸錯体について、報告されている 4 価アクチノイドの炭酸錯体を参 考に、さらに検討を進めた (Kobayashi et al., 2017)。

溶解度制限固相をジルコニウムのアモルファス水酸化物とするとき、その溶解平衡反応 及びジルコニウムの2元または3元錯体の生成反応は下式で表される。

 $\operatorname{Zr}(\operatorname{OH})_{4}(\operatorname{am}) \Box \quad \operatorname{Zr}^{4+} + 4\operatorname{OH}^{-}$  (4-1)

#### 研究報告 4-22

$$\log K_{\rm sp} = [\rm Zr^{4+}][\rm OH^{-}]^4, \qquad (4-2)$$

$$\operatorname{Zr}^{4+} + x\operatorname{OH}^{-} + y\operatorname{CO}_{3}^{2-} \Box \operatorname{Zr}(\operatorname{OH})_{x}(\operatorname{CO}_{3})_{y}^{4-x-2y}$$
 (4-3)

$$\log \beta_{1xy} = [Zr(OH)_x (CO_3)_y^{4-x-2y}] / [Zr^{4+}] [OH^{-}]^x [CO_3^{2-}]^y, \qquad (4-4)$$

このとき、 $K_{sp}$ 及び $\beta_{1xy}$ はそれぞれ水酸化物固相の溶解度積及び炭酸錯体の錯生成定数を表す。ここで、任意のイオン強度での $K_{sp}$ 及び $\beta_{1xy}$ は、SIT法によってイオン強度I = 0での値である  $K^{0}_{sp}$ 及び $\beta^{0}_{1xy}$ を用いて下式のように表される。

$$\log K_{\rm sp} = \log K_{\rm sp}^{\circ} + \log \gamma_{\rm Zr}^{4+} + 4\log \gamma_{\rm OH^-}$$

$$= \log K_{\rm sp}^{\circ} + 20D - \left\{ \varepsilon \left( \operatorname{Zr}^{4+}, \operatorname{NO}_3^- \right) + 4\varepsilon \left( \operatorname{OH}^-, \operatorname{Na}^+ \right) \right\} \cdot I_m$$
(4-5)

$$\log \beta_{1xy} = \log \beta_{1xy}^{\circ} + \log \gamma_{Zr(OH)_{x}(CO_{3})_{y}^{(4-x-2y)}} - (\log \gamma_{Zr^{4+}} + x \log \gamma_{OH^{-}} + y \log \gamma_{CO_{3}^{2-}})$$
  
$$= \log \beta_{1xy}^{\circ} + \left\{ (4 - x - 2y)^{2} - 16 - x - 4y \right\} D$$
  
$$- \left\{ \varepsilon \left( Zr(OH)_{x}(CO_{3})_{y}^{4-x-2y}, Na^{+} \right) - \varepsilon \left( Zr^{4+}, NO_{3}^{-} \right) - x\varepsilon \left( OH^{-}, Na^{+} \right) - y\varepsilon \left( CO_{3}^{2-}, Na^{+} \right) \right\} \cdot I_{m}$$
  
(4-6)

ここで、 $\varepsilon$ (**Z**r(**Q**H)<sub>3</sub>(**CO**) <sup>+</sup>,  $\varepsilon$ (**Z**r<sup>4+</sup>, **NO**<sub>3</sub><sup>-</sup>),  $\varepsilon$ (**OH**<sup>-</sup>, **Na**<sup>+</sup>), および  $\varepsilon$ (**CO**<sub>3</sub><sup>2-</sup>, **Na**<sup>+</sup>) はそれぞれのイオン相互作用係数である、*D*は25 °C での Debye-Hückel 項を表す。このとき、炭酸錯体および加水分解種の濃度和であるジルコニウムの溶解度 ([**Z**r]<sub>tot</sub>) は、以下のように表される。

$$[Zr]_{tot} = \sum_{m} [Zr(OH)_{m}^{4-m}] + \sum_{x,y} [Zr(OH)_{x}(CO_{3})_{y}^{4-x-2y}]$$
  
=  $K_{sp} / [OH^{-}]^{4} \left(1 + \sum_{m} \beta_{1m0} [OH^{-}]^{m} + \sum_{x,y} \beta_{1xy} [OH^{-}]^{x} [CO_{3}^{2-}]^{y}\right)$  (4-7)

ジルコニウムの炭酸錯体として、まず、2元の1:4 錯体である Zr(CO<sub>3</sub>)4<sup>4</sup>の存在を仮定した。Zr(CO<sub>3</sub>)4<sup>4</sup>は既報のジルコニウム炭酸錯体に関する文献の中で最もその存在が指摘されている錯体種である (Dervin, 1972、Malinko et al., 1980、Karlysheva et al., 1982、 João et al., 1987、Veyland et al., 1999、Veyland et al., 2000、Pouchon et al., 2001)。例えば、Dervin や Malinko らは、 $[C0_3]/[Zr]$ 比が 1:2-60 の条件下での電位差滴定の 結果を解釈するため、 $Zr(C0_3)_4^{4-}$ を支配的溶存種として提案している。また、Veyland らは エレクトロスプレーイオン化質量分析法によるジルコニウム炭酸錯体の測定を行い、  $Zr(C0_3)_4^{4-}$ のフラグメンテーションによる質量分析のピークを観測している。本研究におい ても、ジルコニウム溶解度の炭酸イオン濃度に対する傾きはほぼ 4 であり、炭酸イオンが過 剰に存在する条件下での支配的な錯体種は、 $Zr(C0_3)_4^{4-}$ と考えた。中性 pH 領域での溶解度 の実験結果は、 $Zr(C0_3)_4^{4-}$ を考慮することにより良く再現できたが、高イオン強度のアルカ リ性 pH 領域での溶解度の実験値は、 $Zr(C0_3)_4^{4-}$ による熱力学計算結果とは乖離する傾向が みられ、 $Zr(C0_3)_4^{4-}$ とは異なるジルコニウム炭酸錯体の存在が示唆された。

そこで、1:5の2元錯体である  $Zr(CO_3)_5^6$ を  $Zr(CO_3)_4^4$  に加えて考慮することとした。 Zr( $CO_3$ ) $_5^6$ は、ジルコニウム炭酸錯体の既往文献では Pouchon らが言及しているのみである (Pouchon et al., 2001)が、4 価アクチノイドでは、支配的な炭酸錯体として幅広い核種 でその存在が指摘されている(Altmaier et al., 2005、Altmaier et al., 2006、Rai et al., 1998、Rai et al 1999)。例えば、Rai らは 0.1 M以上の高い炭酸イオン濃度条件下に おける PuO<sub>2</sub>(am)の見かけの溶解度を Pu( $CO_3$ ) $_5^6$ の存在を仮定することで説明している(Rai et al., 1999)。また、1:5 錯体と同様、4 価アクチノイドの炭酸錯体としてその存在が提 案されている 1:2:2 の 3 元錯体である  $Zr(OH)_2(CO_3)_2^2$ も支配的な溶存種として仮定するこ ととした。これらの炭酸錯体の仮定に基づき、溶解度データの熱力学解析を行い、ジルコニ ウムの炭酸錯体の錯生成定数及びイオン相互作用係数の値を求めた。

解析に用いた値及び得られた値と熱力学データに基づき溶解度計算を行った結果を表 4-1、表 4-2、図 4-1及び図 4-2に示す。 $Zr(CO_3)_4^4$ の錯生成定数として求められた値は、 log  $\beta^\circ_{104}$  = 42.4±0.1となり、Brown らによる報告値 (log  $\beta^\circ_{104}$  = 42.9±1.0) (Brown et al., 2005)と非常に近い値となった。一方、SITのイオン相互作用係数として得られた 値は、 $\epsilon$  ( $Zr(CO_3)_4^4$ , Na<sup>+</sup>) = 0.64±0.06 となっており、Brown らによる報告値(-0.09±0.20) とは大きく異なる結果となった。Brown らによる報告値はU(CO\_3)\_4<sup>4+</sup>として求められた値であ り、4価アクチノイドの炭酸錯体とジルコニウムの炭酸錯体では、錯生成に及ぼすイオン強 度の影響が異なる可能性も考えられる。

Reactions		Values	Reference
$\operatorname{Zr}(\operatorname{OH})_4(\operatorname{am}) \rightleftharpoons \operatorname{Zr}^{4+} + 4\operatorname{OH}^-$	$\log K^{\circ}_{\rm sp4}$	-56.94	Sasaki et al., 2006
$Zr^{4+} + OH^{-} \rightleftharpoons ZrOH^{3+}$	$\log~eta^\circ_{_{110}}$	14.29	
$\operatorname{Zr}^{4+} + 2\operatorname{OH}^{-} \rightleftharpoons \operatorname{Zr}(\operatorname{OH})_{2}^{2+}$	$\log~eta^\circ_{_{120}}$	26.66	
$Zr^{4+} + 30H^{-} \approx Zr(0H)_{3}^{+}$	$\log~eta^\circ_{}$ 130	35.85	Sasaki et al.,
$\operatorname{Zr}^{4+}$ + 40H <sup>-</sup> $\rightleftharpoons$ Zr(0H) <sub>4</sub> (aq)	$\log~eta^\circ_{_{140}}$	43.12	2008
$\operatorname{Zr}^{4+}$ + 50H <sup>-</sup> $\rightleftharpoons$ Zr (0H) <sub>5</sub> <sup>-</sup>	$\log~eta^\circ_{}$ 150	46.52	
$Zr^{4+} + 60H^{-} \rightleftharpoons Zr(0H)_{6}^{2-}$	$\log~eta^\circ_{_{160}}$	48	
$H_2O + CO_2(aq) \Leftrightarrow H^+ + HCO_3^-$	log K <sub>a1</sub>	-6.354	Brown et al.,
$H_2O + CO_2(aq) \Leftrightarrow H^+ + HCO_3^-$ $HCO_3^- \Leftrightarrow H^+ + CO_3^{2-}$	log K <sub>al</sub> log K <sub>a2</sub>	-6.354 -10.329	Brown et al., 2005
$H_20 + CO_2(aq) \Leftrightarrow H^+ + HCO_3^-$ $HCO_3^- \Leftrightarrow H^+ + CO_3^{2-}$	$\log K_{a1}$ $\log K_{a2}$	$-6.354 \\ -10.329 \\ 41.6 \pm 0.2$	Brown et al., 2005 This study
$H_{2}0 + CO_{2}(aq) \Leftrightarrow H^{+} + HCO_{3}^{-}$ $HCO_{3}^{-} \Leftrightarrow H^{+} + CO_{3}^{2-}$ $Zr^{4+} + 5CO_{3}^{2-} \Leftrightarrow Zr(CO_{3})_{5}^{6-}$	$\log K_{a1}$ $\log K_{a2}$ $\log \beta^{\circ}_{105}$	$-6.354 \\ -10.329 \\ 41.6 \pm 0.2 \\ 43$	Brown et al., 2005 This study Pouchon et al., 2001
$H_{2}0 + CO_{2}(aq) \Leftrightarrow H^{+} + HCO_{3}^{-}$ $HCO_{3}^{-} \Leftrightarrow H^{+} + CO_{3}^{2-}$ $Zr^{4+} + 5CO_{3}^{2-} \Leftrightarrow Zr(CO_{3})_{5}^{6-}$	$\log K_{a1}$ $\log K_{a2}$ $\log \beta^{\circ}_{105}$	$-6.354 \\ -10.329 \\ 41.6 \pm 0.2 \\ 43 \\ 42.4 \pm 0.1$	Brown et al., 2005 This study Pouchon et al., 2001 This study
$H_{2}0 + CO_{2}(aq) \Leftrightarrow H^{+} + HCO_{3}^{-}$ $HCO_{3}^{-} \Leftrightarrow H^{+} + CO_{3}^{2-}$ $Zr^{4+} + 5CO_{3}^{2-} \Leftrightarrow Zr(CO_{3})_{5}^{6-}$ $Zr^{4+} + 4CO_{3}^{2-} \Leftrightarrow Zr(CO_{3})_{4}^{4-}$	$\begin{array}{c} \log K_{a1} \\ \log K_{a2} \end{array}$ $\begin{array}{c} \log \beta^{\circ} \\ \log \beta^{\circ} \end{array}$	$-6.354 \\ -10.329 \\ 41.6 \pm 0.2 \\ 43 \\ 42.4 \pm 0.1 \\ 42.9 \\ $	Brown et al., 2005 This study Pouchon et al., 2001 This study Brown et al., 2005
$H_{2}0 + CO_{2}(aq) \Leftrightarrow H^{+} + HCO_{3}^{-}$ $HCO_{3}^{-} \Leftrightarrow H^{+} + CO_{3}^{2-}$ $Zr^{4+} + 5CO_{3}^{2-} \Leftrightarrow Zr(CO_{3})_{5}^{6-}$ $Zr^{4+} + 4CO_{3}^{2-} \Leftrightarrow Zr(CO_{3})_{4}^{4-}$	$\begin{array}{c} \log K_{a1} \\ \log K_{a2} \end{array}$ $\begin{array}{c} \log \beta^{\circ} \\ \log \beta^{\circ} \end{array}$	$-6.354 \\ -10.329 \\ 41.6 \pm 0.2 \\ 43 \\ 42.4 \pm 0.1 \\ 42.9 \\ 42 \\ 42 \\ 42 \\ 42 \\ 42 \\ 42 \\ 42 \\ 4$	Brown et al., 2005 This study Pouchon et al., 2001 This study Brown et al., 2005 Pouchon et al., 2001

表 4-1 ジルコニウムの加水分解定数及び炭酸錯体の錯生成定数 (I=0)

表 4-2 ジルコニウムの加水分解種及び炭酸錯体の SIT におけるイオン相互作用係数

	Values	Reference
ε (Zr <sup>4+</sup> , NO <sub>3</sub> <sup>-</sup> )	0.33	Druger et al
$\varepsilon$ (ZrOH <sup>3+</sup> , NO <sub>3</sub> <sup>-</sup> )	0.26	Brown et al.,
$\varepsilon$ (Zr (OH) $_{2}^{2+}$ , NO $_{3}^{-}$ )	0.16	2005
$\varepsilon$ (Zr (OH) $_{3}^{+}$ , NO $_{3}^{-}$ )	0	_
$\mathcal{E}$ (Zr(OH) <sub>4</sub> (aq), NO <sub>3</sub> <sup>-</sup> )	0	_
$\varepsilon$ (Zr (OH) $_{5}^{-}$ , Na <sup>+</sup> )	0	_
$\varepsilon$ (Zr (OH) $_{6}^{2-}$ , Na <sup>+</sup> )	0	-
$\varepsilon$ (CO <sub>3</sub> <sup>2-</sup> , Na <sup>+</sup> )	-0.08	Brown et al.,
$\varepsilon$ (HCO <sub>3</sub> <sup>-</sup> , Na <sup>+</sup> )	0.00	2005
$\varepsilon$ (Zr (CO <sub>3</sub> ) $_{5}^{6-}$ , Na <sup>+</sup> )	$0.95 \pm 0.18$	This study
$(7_{r}(C0))^{4^{-}}$ N <sup>+</sup>	$0.64 \pm 0.06$	This study
$\mathcal{E}\left( \Delta \Gamma\left( UU_{3}\right) _{4}\right)$ , Na)	-0.09	Brown et al., 2005
$\varepsilon$ (Zr (0H) $_2$ (CO $_3$ ) $_2^{2-}$ , Na <sup>+</sup> )	$-0.01 \pm 0.04$	This study



図 4-1 炭酸イオン濃度([C]<sub>tot</sub>) 0.015, 0.04 及び 0.1 M、イオン強度(I) 0.5 における ジルコニウム溶解度実験値及び熱力学計算値



図 4-2 炭酸イオン濃度([C]<sub>tot</sub>) 0.04 M 及びイオン強度(I) 0.1、0.5、2.0 及び 5.0 にお けるジルコニウム溶解度実験値及び熱力学計算値

4.2.2 プルトニウム炭酸錯体生成に及ぼす NaNO3 濃度影響

4.2.2.1 炭酸イオン共存下におけるプルトニウム溶解度実験

プルトニウムは、平成 27 年度に精製した Pu-239(100%)の母溶液を用い、実験は京都大学原子炉実験所ホットラボのジュニアケーブ室のグローブボックス内で行った。図 4-3 は Pu-239 の精製フローシートを示す。

精製したプルトニウムの母溶液([Pu] = 約3 mM, 8.8 mL)に50 mM 塩酸ヒドロキシ ルアミン(H<sub>3</sub>NO·HC1,和光純薬工業,99%)1 mL 及び100 mM 亜硝酸ナトリウム(NaNO<sub>2</sub>, 和光純薬工業,98.5%)1 mL を添加し、プルトニウムの酸化状態を4価に調整した。 このときのプルトニウム母溶液のUV-Vis スペクトルを図 4-4 に示す。480,550,656, 710 及び800 nm 付近に硝酸溶液中での4価プルトニウムの吸光ピークが見られており、 また5 価や6 価のプルトニウムに相当するピークは確認できなかった。また、480 nm の 吸光ピークに対するモル吸光係数(3.031g/L)から母溶液のプルトニウム濃度は3.84 mM と求められた。





図 4-4 Pu 母溶液の UV-Vis スペクトル

次に、試料溶液を不飽和法により調製するため、4 価プルトニウムの母溶液に水酸化 ナトリウム水溶液(NaOH, 和光純薬工業, 99%)を加え、プルトニウム水酸化物 (Pu(OH)<sub>4</sub>(am))を沈殿させた懸濁母溶液を作成した。プルトニウム水酸化物の懸濁母溶 液を PP 製試験管チューブに分取し、予め、硝酸(HNO<sub>3</sub>, 和光純薬工業, 99%)または水 酸化ナトリウム水溶液により pH、炭酸水素ナトリウム(NaHCO<sub>3</sub>, 和光純薬工業, 99%) により炭酸イオン濃度([C]tot)及び硝酸ナトリウム(NaNO<sub>3</sub>, 和光純薬工業, 99%)に よりイオン強度(I)を調整した試料溶液を添加した。このとき、分取したプルトニウム水酸化物の量は、固相が全溶解した場合の濃度が1×10<sup>-4</sup> Mとなるようにした。また、 還元雰囲気を維持するため、亜ジチオン酸ナトリウムを濃度が1 mMとなるように添加 した。調製した試料溶液の一覧を表 4-3 に示す。なお、プルトニウム固相及び試料溶液 の調製は全て Ar 雰囲気グローブボックス内(O<sub>2</sub> < 1 ppm)にて行った。

Coursello Ma	日冊	Т	log	[NaNO <sub>3</sub> ]	Volume
Sample No.	日悰 pric	1	[C]tot	М	(mL)
PCN-1	8	0.1	-2	0.1	8
PCN-2	8	0.1	-1.6	0.1	8
PCN-3	8	0.1	-1.2	0.0	8
PCN-4	8	0.1	-0.8	-0.1	8
PCN-5	8	0.5	-2	0.5	8
PCN-6	8	0.5	-1.6	0.5	8
PCN-7	8	0.5	-1.2	0.4	8
PCN-8	8	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-9	8	2	-2	2.0	8
PCN-10	8	2	-1.6	2.0	8
PCN-11	8	2	-1.2	1.9	8
PCN-12	8	2	-0.8	1.8	8
PCN-13	8	2	-0.5	1.7	8
PCN-14	8	5	-2	5.0	8
PCN-15	8	5	-1.6	5.0	8
PCN-16	8	5	-1.4	5.0	8
PCN-17	8	5	-1.2	4.9	8
PCN-18	8	5	-0.9	4.9	8
PCN-19	8.5	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-20	9	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-21	9.5	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-22	10	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-23	10.5	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-24	11	0.5	-0.8	0.3	8
PCN-25	8.5	2	-0.8	1.8	8
PCN-26	9	2	-0.8	1.8	8
PCN-27	9.5	2	-0.8	1.8	8
PCN-28	10	2	-0.8	1.8	8
PCN-29	10.5	2	-0.8	1.8	8
PCN-30	11	2	-0.8	1.8	8

表 4-3 プルトニウム-炭酸試料溶液一覧



図 4-5 4価プルトニウム水酸化物の懸濁母溶液

所定の期間後、グローブボックス内にて各試料溶液の水素イオン濃度(pHc)及び酸 化還元電位(Eh 値)を測定した。pHc は堀場製作所社製のpHメータ(D-50)及び温度 補償型 pH 複合電極(9615-10D, 堀場製作所社製)を用いて測定した。pH 電極は、pH 電 極校正液(pH4,7:堀場製作所社製)を用いて校正を行った。各イオン強度における校 正曲線は、NaNO<sub>3</sub>によりイオン強度を調整した HNO<sub>3</sub>及び NaOH 標準液(和光純薬工業)の pH を予め測定し、測定 pH から水素イオン濃度への補正を行った。Eh 測定には、堀場製 作所社製の 0RP 電極(9300-10D, 堀場製作所社製)を用いた。測定値は、pe = (Eh (mV)+ 208) / 1000/0.059 により標準水素電極電位(N.H.E.)による pe 値に換算した。



図 4-6 4価プルトニウム試料溶液 (PCN-5)

試料溶液の pHc 及び Eh 測定を行った後、上澄み液 300 μ1を採取、限外ろ過フィル

ター(10 kDa, 孔径約 3nm, マイクロコン、ミリポア)を用いて限外ろ過した。回収し たろ液から 20 μ 1 を分取し、ステンレス製パンの上で赤外線ランプにより乾固させ、α 線スペクトロメトリ用の試料とした。

 $\alpha$ 線測定にはキャンベラジャパン社製のアルファスペクトロメータ(7401型)及び アルファ PIPS 検出器(A1200-32AM)を用いた。まず、アルファ線測定におけるエネル ギー校正及び検出効率補正を行うため、<sup>241</sup>Am( $\alpha$ 線 5.486MeV, 85.1%)の標準線源を測 定した。次に、プルトニウム試料の $\alpha$ 線(Pu-239; 5.244MeV, 100%)を測定し、検出 効率からろ液に含まれるプルトニウム濃度を決定した。このとき、プルトニウム濃度の 検出限界はおよそ 1×10<sup>-8</sup> M であった。

4.2.2.2 結果と考察

全炭酸イオン濃度 0.16 Mにおける 3、8 および 21 週間後のプルトニウム試料溶液の pHc 及び Eh 値を図 4-8、10kDa フィルターろ過後の溶解度を図 4-8 に示す。なお、図 中の灰色で示した網掛け領域は、 $\alpha$ 線スペクトロメトリにおいて、バックグランドと非 常に近いカウント数から得られた濃度(検出限界)であることを示す。pHc 及び Eh は 3、8 及び 21 週間後でほぼ同じ値を示しており、試料溶液の雰囲気は、4 価プルトニウ ムが支配的な領域に維持されていることが分かった。図 4-8 に示すようにプルトニウ ムの溶解度についても 3、8 及び 21 週間後でほぼ同じ値を示し、いずれのイオン強度で も pHc 9~10 にかけて増加し、pHc 10 以降では単調に減少する傾向が表れた。また、 イオン強度 I = 2.0の溶解度は、I = 0.5の溶解度よりわずかに高い値を示した。中性 pH から弱アルカリ性 pH 領域における 4 価プルトニウム水酸化物の溶解度は、 $10^{-10}$  M 程 度と報告されており(Rai et al., 1999)、4 価プルトニウムの炭酸錯体を形成するこ とによって見かけの溶解度が上昇したと考えられる。

図 4-9に *I* = 0.1~5.0において、炭酸イオン濃度を log[C]<sub>tot</sub> = -2~-0.5 まで変 化させた場合の pH-Eh 値を示す。pH 及び Eh 測定値に対する顕著なイオン強度依存性は 見られず、4 価プルトニウムが支配的であることが示唆された。図 4-10 にイオン強度 毎の溶解度の炭酸濃度依存性を示す。プルトニウム溶解度(log [Pu])は、炭酸イオン 濃度(log [C]<sub>tot</sub>)に対して傾きおよそ4 で増加する傾向を示し、特に炭酸イオン濃度 が低い場合、プルトニウム溶解度のイオン強度依存性はより顕著に表れる結果となった。 図 4-11 は平成 27 年度に得られた炭酸イオン共存下でのジルコニウム溶解度をプルト ニウム溶解度と比較した結果を示す。0.16 M 炭酸イオン共存下でのプルトニウムの溶 解度は、ジルコニウムのそれと比較して 3 桁程度低い値を示す結果となった。



図 4-7 炭酸イオン(0.16 M) 共存下における4価プルトニウムのpHc及びEh値



図 4-8 炭酸イオン (0.16 M) 共存下における 4 価プルトニウム溶解度



図 4-9 炭酸イオン (0.01-0.32 M) 共存下における 4 価プルトニウムの pHc 及び Eh



図 4-10 pHc 8.9 における 4 価プルトニウム溶解度の炭酸濃度依存性



図 4-11 炭酸イオン(0.16 M) 共存下における4価プルトニウム及びジルコニウム溶 解度の比較

得られたプルトニウム溶解度の pH 依存性及び炭酸イオン濃度依存性から、溶解度デ ータに対して熱力学データに基づく解析を行った。4 価ジルコニウムは4 価プルトニウ ムと類似した化学的挙動を示すアナログ元素であることから、本研究では、炭酸イオン 共存下でのジルコニウム溶解度を解析した際に仮定した炭酸錯体と同種の錯体をプル トニウムに対しても仮定することとした。

まず、溶解度制限固相を Pu(OH)<sub>4</sub>(am)とし、プルトニウムイオン (Pu<sup>4+</sup>)の濃度を溶解度 積 ( $K_{sp4}$ ) により下式で表す。

$$Pu(OH)_{4}(am) \Leftrightarrow Pu^{4+} + 4OH^{-}$$
(4-8)

 $K_{sp4} = [Pu^{4+}][OH^{-}]^{4}$ (4-9)

また、炭酸イオン濃度([CO<sub>3</sub><sup>2-</sup>])は、全炭酸濃度([CO<sub>3</sub>]<sub>tot</sub>)を用いて下式で表される。

$$[C]_{tot} = [H_2CO_3] + [HCO_3^{-}] + [CO_3^{2-}]$$

$$[CO_3^{2-}] = [C]_{tot} / (10^{(-2 \times pHc + pKa_1 + pKa_2) + 10^{(-pHc + pKa_2) + 1)}$$

$$(4-11)$$

ここで、 $pKa_1$ 及び $pKa_2$ は炭酸イオンの解離定数 ( $pKa_1=6.35$ 、 $pKa_2=10.33$ 、I=0) で あり、SIT により各イオン強度での値に補正して用いた。

4 価ジルコニウムの場合、溶解度の pH 依存性及び炭酸イオン濃度の依存性から、炭酸錯体として  $Zr(CO_3)_4^{4-}$ 、 $Zr(CO_3)_5^{6-}$ 及び  $Zr(OH)_2(CO_3)_2^{2-}$ を仮定した。そこで、4 価プルトニウムの炭酸錯体として、以下の式で表される同種の錯体を仮定した。

$$Pu^{4+} + 4CO_3^{2-} \Leftrightarrow Pu(CO_3)_4^{4-}$$
(4-12)

$$\beta_{104} = \frac{[Pu(CO_3)_4^{4-}]}{[Pu^{4+}][CO_3^{2-}]^4}$$
(4-13)

$$\operatorname{Pu}^{4+} + 5\operatorname{CO}_{3}^{2-} \Leftrightarrow \operatorname{Pu}(\operatorname{CO}_{3})_{5}^{6-} \tag{4-14}$$

$$\beta_{105} = \frac{[Pu(CO_3)_5^{6-}]}{[Pu^{4+}][CO_3^{2-}]^5}$$
(4-15)

$$\operatorname{Pu}^{4+} + 2\operatorname{OH}^{-} + 2\operatorname{CO}_{3}^{2-} \Leftrightarrow \operatorname{Pu}(\operatorname{OH})_{2}(\operatorname{CO}_{3})_{2}^{2-}$$

$$(4-16)$$

$$\beta_{122} = \frac{[Pu(OH)_2(CO_3)_2^{2^-}]}{[Pu^{4+}][OH^-]^2[CO_3^{2^-}]^2}$$
(4-17)

また、4 価プルトニウムの加水分解種として、Pu(OH)<sub>m</sub><sup>(4-m)+</sup>(m = 1-6)を考慮した。このとき、プルトニウムの溶解度([Pu]<sub>tot</sub>)は、下式で表される。

$$[\operatorname{Pu}]_{\text{tot}} = \sum_{m} [\operatorname{Pu}(\operatorname{OH})_{m}^{4-m}] + \sum_{x,y} [\operatorname{Pu}(\operatorname{OH})_{x}(\operatorname{CO}_{3})_{y}^{4-x-2y}]$$
$$= K_{\text{sp4}} / [\operatorname{OH}^{-}]^{4} \left(1 + \sum_{m} \beta_{1m0} [\operatorname{OH}^{-}]^{m} + \sum_{x,y} \beta_{1xy} [\operatorname{OH}^{-}]^{x} [\operatorname{CO}_{3}^{2-}]^{y}\right)$$
(4-18)

また、溶解度積およびそれぞれの錯生成定数の値は、下式で示すように SIT 法によりイ オン強度補正を行った。

$$\log K_{\rm sp4} = \log K_{\rm sp4}^{\circ} + \log \gamma_{\rm Pu^{4+}} + 4 \log \gamma_{\rm OH^{-}}$$
$$= \log K_{\rm sp4}^{\circ} + 20D - \left\{ \varepsilon \left( {\rm Pu^{4+}, NO_3^{-}} \right) + 4\varepsilon \left( {\rm OH^{-}, Na^{+}} \right) \right\} \cdot I_m$$
(4-19)

$$\log \beta_{1xy} = \log \beta_{1xy}^{\circ} + \log \gamma_{Pu(OH)_{x}(CO_{3})_{y}^{(4-x-2y)}} - (\log \gamma_{Pu^{4+}} + x \log \gamma_{OH^{-}} + y \log \gamma_{CO_{3}^{2-}})$$
  
=  $\log \beta_{1xy}^{\circ} - \left\{ \left(4 - x - 2y\right)^{2} - 16 - x - 4y \right\} D$   
 $- \left\{ \varepsilon \left(Pu(OH)_{x}(CO_{3})_{y}^{4-x-2y}, Na^{+}\right) - \varepsilon \left(Pu^{4+}, NO_{3}^{-}\right) - x\varepsilon \left(OH^{-}, Na^{+}\right) - y\varepsilon \left(CO_{3}^{2-}, Na^{+}\right) \right\} \cdot I_{m}$   
(4-20)

異なる pHc、炭酸イオン濃度及びイオン強度下で得られたプルトニウム溶解度の実験 値を、(4-18)~(4-20)を用いて最小二乗法により解析し、パラメータ値を決定した。こ こで、表 4-4 に示すように、Pu(OH)<sub>4</sub>(am)の溶解度積  $K_{sp4}$ 、加水分解定数  $\beta_{1m0}$  及び炭酸錯 体の錯生成定数  $\beta_{1mn}$ は、文献値を用い、SIT 法におけるイオン相互作用係数  $\varepsilon$  の値をフ リーパラメータとして求めた(表 4-5)。このとき、1:4 錯体である Pu(CO<sub>3</sub>)<sub>4</sub><sup>4-</sup>のイオン 相互作用係数  $\varepsilon$  の誤差が非常に大きくなったため、Pu(CO<sub>3</sub>)<sub>4</sub><sup>4-</sup>の存在を除き、Pu(CO<sub>3</sub>)<sub>5</sub><sup>6-</sup> 及び Pu(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>の存在のみを仮定して再解析を行い、それぞれのイオン相互作用係 数を求めることとした。得られたイオン相互作用係数の値は、それぞれ  $\varepsilon$  (Pu(CO<sub>3</sub>)<sub>5</sub><sup>6-</sup>, Na<sup>+</sup>)=0.45±0.37 及び  $\varepsilon$  (Pu(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>, Na<sup>+</sup>)=-0.07±0.10 となった。3 元錯体であ る Pu(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>の  $\varepsilon$  の値は、これまで報告されている他の 4 価アクチノイドの An(IV)(OH)<sub>2</sub>(CO<sub>3</sub>)<sub>2</sub><sup>2-</sup>の  $\varepsilon$  値と近い値を示し、また 4.2.1 において報告したジルコニウム の結果とも概ね同じ値となった。

図 4-12 にプルトニウム溶解度の炭酸濃度依存性の実験値及び熱力学計算結果を示す。 イオン強度の高いほど溶解度が高い実験の結果が再現されるような溶解度の熱力学計 算結果が得られている。また、種々のカチオン、アニオンの組み合わせによる SIT のイ オン相互作用係数の値(Guillaumont et al., 2005)を図 4-13 に整理した。正電荷を 持つ錯体では、一般に電荷の値が大きくなるほど、イオン相互作用係数の値も大きくな るような傾向がこれまでに見られている。一方、負電荷を持つ錯体では、負の値を持つ イオン相互作用係数がこれまで報告されてきたが、前年度および今年度に実施したジル コニウム及びプルトニウムの炭酸錯体 ( $Zr(CO_3)_4^4$ ,  $Zr(CO_3)_5^6$ -及び Pu( $CO_3$ ) $_5^6$ )のイオン 相互作用係数は、既報値とは異なり正の値を示す結果となった。

Reaction	$\log K^0$	Reference
$Pu(OH)_4(am) \Leftrightarrow Zr^{4+} + 40H^-$	-56.85	Rai et al., 1999
$Pu^{4+} + OH^- \Leftrightarrow PuOH^{3+}$	14.6	
$Pu^{4+} + 20H^{-} \Leftrightarrow Pu(0H)_{2}^{2+}$	28.6	
$Pu^{4+} + 30H^{-} \Leftrightarrow Pu(0H)_{3}^{+}$	39. 7	
$Pu^{4+} + 40H^{-} \Leftrightarrow Pu(0H)_4(aq)$	47.8	Guillaumont et al., 2005
$Pu^{4+} + 4CO_3^{2-} \Leftrightarrow Pu(CO_3)_4^{4-}$	-	2005
$\operatorname{Pu}^{4^+}$ + 5CO <sub>3</sub> <sup>2-</sup> $\Leftrightarrow$ Pu (CO <sub>3</sub> ) $_5^{6^-}$	35.65	
$Pu^{4+} + 20H^{-} + 2CO_3^{2-} \Leftrightarrow Pu(0H)_2(CO_3)_2^{2-}$	44.76	

表 4-4 プルトニウム加水分解種及び炭酸錯体の錯生成定数(I=0)

表 4-5 プルトニウム加水分解種及び炭酸錯体のイオン相互作用係数

Species	Values	Reference
$\epsilon$ (Pu <sup>4+</sup> , NO <sub>3</sub> <sup>-</sup> )	0.82	Guillaumont et al., 2005
$\epsilon$ (PuOH <sup>3+</sup> , NO <sub>3</sub> <sup>-</sup> )	0.50	Guillaumont et al., 2005
$\epsilon$ (Pu (OH) $_{2}^{2+}$ , NO $_{3}^{-}$ )	0.52	Fujiwara et al., 2005
$\epsilon$ (Pu (OH) $_{3}^{+}$ , NO $_{3}^{-}$ )	0.23	Fujiwara et al., 2005
$\epsilon$ (Pu(OH) <sub>4</sub> (aq), NO <sub>3</sub> <sup>-</sup> )	0	-
$\epsilon$ (Pu(CO <sub>3</sub> ) <sub>4</sub> <sup>4-</sup> , Na <sup>+</sup> )	_	
$\epsilon$ (Pu(CO <sub>3</sub> ) <sub>5</sub> <sup>6-</sup> , Na <sup>+</sup> )	$0.45 \pm 0.37$	This study
$\epsilon$ (Pu (OH) $_2$ (CO $_3$ ) $_2^{2-}$ , Na <sup>+</sup> )	$-0.07\pm0.10$	This study



図 4-12 pHc 8.9 における4価プルトニウム溶解度の炭酸濃度依存性の熱力学計算結 果



図 4-13 SIT におけるイオン相互作用係数の比較

4.2.2 4価金属水酸化物コロイド挙動の熱力学的検討

4.2.2.1 Zr 水酸化物コロイドのゼータ電位測定

試料溶液の調製は平成27年度と同様、過飽和法により、Ar 雰囲気グローブボックス 内( $0_2 < 0.1$  ppm)にて行った。塩化ジルコニウム(ZrCl<sub>4</sub>, Aldrich, 99%)を超純水 (Milli-Q, Millipore)に溶解し、水酸化ナトリウム(NaOH, 和光純薬工業, 99%)水溶 液を加えてアモルファス水酸化物固相を沈殿させた。超純水により沈殿を数回洗浄した 後、硝酸(HNO<sub>3</sub>, 和光純薬工業, 99%)に溶解し、ジルコニウム母溶液([Zr]=0.32 M) とした。500 mL テフロンビーカーに母溶液14 mL、5.0 M 硝酸ナトリウム水溶液 9 mL 及び超純水を加え、全量を450 mL(ジルコニウム初期濃度は0.01 M、硝酸ナトリウム 濃度は0.1 M)とした。スターラーで攪拌しながら、水酸化ナトリウム水溶液を添加し、 溶液の pHc を2から12.5まで調整し、所定の pHc において 50 mL 遠沈管に 30mL ずつ分 取し、試料溶液とした。また、同様の手順により、硝酸ナトリウム濃度を0.01 Mとし た試料溶液を調製した。このとき、ジルコニウムの初期濃度は0.001 Mとし、イオン強 度は I = 0.03となった。

調製した試料溶液は、真空容器に入れ、1カ月間、振とう攪拌装置を用いて撹拌した。 グローブボックス内にて試料溶液のpHcを測定した後、それぞれ1mLを採取し、ゼータ サイザーナノ ZS (Malvern) を用いて上澄み液の電気泳動移動度

 $(u = V/E(\mu m \cdot s^{-1} / V \cdot cm^{-1}), V:$  電気泳動速度、E: 外部電場の大きさ)を測定し、 Smoluchiwski の近似式を用いてゼータ電位を求めた。なお、測定は一つの試料に対し て 3 回繰り返し、その平均値をゼータ電位測定値とした。

# 4.2.2.2 結果と考察

図 4-14 に *I* = 0.03~2.0 Mの硝酸ナトリウム水溶液中におけるジルコニウム水酸化 物コロイドのゼータ電位の測定結果を示す。*I* = 0.03 及び 0.1 M では酸性 pH 領域及び アルカリ性 pH 領域において、ゼータ電位の絶対値はイオン強度が低くなるほど大きく なる傾向を示した。また、*I* = 0.03 及び 0.1 M においても、*I* = 0.5 及び 2.0 M の場合 と同様、ゼータ電位の値は、pH の増加とともに減少する傾向が見られているが、中性 pH 領域ではゼータ電位の値が顕著に低下することが分かった。

平成 27 年度と同様、得られたゼータ電位の pH 及びイオン強度に対する変化傾向を加 水分解定数など既存の熱力学データを基に解釈することを試みた。ジルコニウムの単核 加水分解反応は以下の式で表され、25℃、*I* = 0 におけるそれぞれの加水分解定数は既 往文献により報告されている。

$$Zr^{4+} + 5OH^{-} \Leftrightarrow Zr(OH)_{5}^{-} \qquad \beta_{1,5} = \frac{[Zr(OH)_{5}^{-}]}{[Zr^{4+}][OH^{-}]^{5}} \qquad (4-25)$$
$$Zr^{4+} + 6OH^{-} \Leftrightarrow Zr(OH)_{6}^{2-} \qquad \beta_{1,6} = \frac{[Zr(OH)_{6}^{2-}]}{[Zr^{4+}][OH^{-}]^{6}} \qquad (4-26)$$

(4-25)

図 4-14 硝酸ナトリウム溶液中におけるジルコニウム水酸化物コロイドのゼータ電位

 $\operatorname{Zr}^{4+} + 5\operatorname{OH}^{-} \Leftrightarrow \operatorname{Zr}(\operatorname{OH})_{5}^{-}$ 



$$Zr^{4+} + 4OH^{-} \Leftrightarrow Zr(OH)_{4}(aq) \qquad \qquad \beta_{1,4} = \frac{[Zr(OH)_{4}(aq)]}{[Zr^{4+}][OH^{-}]^{4}} \qquad (4-24)$$

$$\mathbf{Zr}^{4+} + \mathbf{3OH}^{-} \Leftrightarrow \mathbf{Zr}(\mathbf{OH})_{3}^{+} \qquad \qquad \beta_{*} = \frac{[\mathbf{Zr}(\mathbf{OH})_{3}^{+}]}{(4-23)}$$

$$Zr^{4+} + 2OH^{-} \Leftrightarrow Zr(OH)_{2}^{2+}$$
  $\beta_{1,2} = \frac{[Zr(OH)_{2}^{2+}]}{[Zr^{4+}][OH^{-}]^{2}}$  (4-22)

$$\mathbf{Zr}^{4+} + \mathbf{OH}^{-} \Leftrightarrow \mathbf{ZrOH}^{3+} \qquad \qquad \beta_{1,1} = \frac{[\mathbf{ZrOH}^{3+}]}{[\mathbf{Zr}^{4+}][\mathbf{OH}^{-}]} \qquad (4-21)$$

SIT 法により  $I = 0.03 \sim 2.0$  におけるそれぞれの加水分解定数を計算し、その存在割 合でそれぞれの加水分解種の形式電荷を重み付けし、水酸化物コロイドの平均電荷 Z を 計算した。

$$Z = 4r_{Zr^{4+}} + 3r_{ZrOH^{3+}} + 2r_{Zr(OH)_2^{2+}} + r_{Zr(OH)_3^{+}} - r_{Zr(OH)_5^{-}} - 2r_{Zr(OH)_6^{2-}}$$
(4-27)

ここで、r<sub>Zr(OH)n(4-n)+</sub>はそれぞれの加水分解種の存在割合を示す。求められた水酸化物コロイドの平均電荷 Z を pH の関数として図 4-15 に表す。



Formal charge of Zr hydroxide colloids

図 4-15 ジルコニウム水酸化物コロイドの平均電荷 (I = 0.03~2.0)

既往研究における粒径分布測定の結果より水酸化物コロイドは単核加水分解種に対し て十分大きいと考えられたことから、水酸化物コロイドの表面を平板状に並んだ単核加 水分解種から構成されるものと近似的に仮定した。単核加水分解種を、平均電荷 Z を持 つ半径  $r_0$ の球体とし、単核加水分解種の寄与によりコロイド表面に現れるゼータ電位 ( $\Phi_{\zeta}$ )を以下の式で表した。 $I = 0.03 \sim 2.0$ では、ゼータ電位の実験値に大きなイオ ン強度依存性が見られたことから、ここでは新たに電気二重層を仮定し、 $\kappa e(4-22)$ 式 で表される電気二重層厚さ、 $x_{\zeta}$ をすべり面までの厚さとした。

$$\Phi_{\zeta} = \frac{e(Z + \Delta z)}{4\pi\varepsilon_0\varepsilon_r r_0 f} \exp(\kappa x_{\zeta})$$
(4-28)

$$\kappa = \sqrt{\frac{2nz^2 e^2}{\varepsilon_0 \varepsilon_r kT}} \tag{4-29}$$

e は素電荷、 $\epsilon_0$ は真空中の誘電率、 $\epsilon_r$ は水の比誘電率とし、水酸化物コロイド内部に 取り込まれた溶媒イオンの効果を $\Delta z$ 、水酸化物コロイドを形成する単核加水分解種間 の平均距離の $r_0$ に対する比をfで表した。

図 4-14 に示す  $I = 0.03 \sim 2.0$  のゼータ電位の実験値に対して、 $\Delta z$ 、f及び  $x_{\xi}$ をフ リーパラメータとする最小二乗法による解析を試みたが、 $f \ge x_{\xi}$ を同時に決定するこ とは困難であったため、f=1とし、 $\Delta z$ 及び  $x_{\xi}$ のみをフリーパラメータとする解析を 行い、それぞれの値を求めた、得られた結果を図 4-16 および表 4-6 に示す。



図 4-16 ジルコニウム水酸化物コロイドのゼータ電位の実験値と計算値(*I*=0.03~2.0)

			Ι	
	0.03	0.1	0.5	2.0
$\Delta$ z	0.96	0.72	0.04	-0.48
f	1.00	1.00	1.00	1.00
$X_{\zeta}$ (nm)	0.98	0.97	0.71	0.45

表 4-6 ゼータ電位の解析により得られたパラメータ値

すべり面までの距離  $x_{\zeta}$ は、イオン強度が高くなるほど小さくなっており、高イオン強度ほど電解質によってすべり面が圧縮される効果が表れていると考えられた。ただし、(4-22)式より、I = 0.03 及び 2.0 での電気二重層厚さを計算すると、それぞれ 1.7 nm、0.2 nm となり、特に高イオン強度では  $x_{\zeta}$ の値が電気二重層厚さよりも厚いという過大評価されるような傾向となった。また、コロイド内部に取り込まれたイオンの効果とした  $\Delta z$  はイオン強度が高くなるほど小さくなる傾向を示しており、これらパラメータ値の解釈が今後の課題と考えられる。

4.2.3 硝酸イオンによる酸化反応の影響

4.2.3.1 還元剤共存下での NaNO3 及び NaNO2 濃度測定

平成 27 年度までの検討では、硝酸イオンを含む試料溶液の pH 及び Eh 値を測定した が、その値に硝酸イオンによる影響は見られなかった。そこで、平成 28 年度は、pH 及 び Eh 値を測定するとともに、硝酸イオンの濃度変化を直接調べることによって硝酸イ オンの酸化剤としての働きについて検討するとした。中性及びアルカリ性 pH 領域にお いて、硝酸イオンによる酸化反応が起こった場合、硝酸イオン自身は、下式のように亜 硝酸イオン、アンモニアイオンに段階的に還元されるとされている。

 $NO_3^- + H_2O + 2e^- \to NO_2^- + 2OH^-$  (4-30)

$$\mathrm{NO}_{2}^{-} + 6\mathrm{H}_{2}\mathrm{O} + 6e^{-} \rightarrow \mathrm{NH}_{4}^{+} + 8\mathrm{OH}^{-}$$

$$(4.31)$$

還元剤として、ヒドロキノン(C<sub>6</sub>H<sub>4</sub>(OH)<sub>2</sub>)、亜ジチオン酸ナトリウム(Na<sub>2</sub>S<sub>2</sub>O<sub>4</sub>)、塩化 スズ(II)(Sn(II)Cl<sub>2</sub>)及び鉄粉(Fe(0))を用い、これらを共存させた硝酸ナトリウム 水溶液及び亜硝酸ナトリウム水溶液中の亜硝酸イオンの濃度を測定することとした。 試料溶液の調製はAr雰囲気グローブボックス内(O<sub>2</sub> < 0.1 ppm)にて行った。硝酸 ナトリウム (NaNO<sub>3</sub>, 和光純薬工業, 99%) 及び亜硝酸ナトリウム (NaNO<sub>2</sub>, 和光純薬工業, 99%) を用いてそれぞれの濃度が 5.0 M 及び 0.1 M となる母溶液と調製した。5.0 M 硝 酸ナトリウム母溶液を希釈し、水酸化ナトリウムまたは硝酸により pH を 8 または 12 と なるようにした。さらに、還元剤として上述したヒドロキノン (C<sub>6</sub>H<sub>4</sub>(OH)<sub>2</sub>, 和光純薬工 業, 99%)、亜ジチオン酸ナトリウム (Na<sub>2</sub>S<sub>2</sub>O<sub>4</sub>, 和光純薬工業, 99%)、塩化スズ(II) (Sn(II)Cl<sub>2</sub>, 和光純薬工業, 99%) 及び鉄粉 (Fe(0), 和光純薬工業, 99%) を所定量ず つ加え、全量が 30mL となるようにした。なお、このときの硝酸ナトリウム濃度は 0.1 M とし、各還元剤の濃度または量は表 4-7 に示す通りとした。亜硝酸イオンを出発物質 とする実験では、0.1 M 亜硝酸ナトリウム母溶液をその濃度が 0.01 M となるように希 釈し、水酸化ナトリウムまたは硝酸により pH を 8 または 12 に調整した。還元剤とし て、ヒドロキノン、亜ジチオン酸ナトリウム、塩化スズ(II)及び鉄粉 (Fe(0)) を所定 量ずつ加え、全量が 30mL となるようにした。表 4-7 に試料溶液条件を示す。

各試料溶液は、Ar 雰囲気グローブボックス内にて所定の期間静置した後、水素イオ ン濃度 (pHc)及び標準酸化還元電位 (Eh 値)を測定した。pHc は堀場製作所社製の pH メータ (D-50)及び温度補償型 pH 複合電極 (9615-10D, 堀場製作所社製)を用いて測 定した。pH 電極は、pH 電極校正液 (pH4, 7: 堀場製作所社製)を用いて校正を行った。 各イオン強度における校正曲線は、NaNO<sub>3</sub>によりイオン強度を調整した HNO<sub>3</sub>及び NaOH 標 準液 (和光純薬工業)の pH を予め測定し、測定 pH から水素イオン濃度への補正を行っ た。Eh 測定では、メトローム社製の pH メータ 826 型及び複合白金リング電極を用い、 キンヒドロン標準液 (+256 mV、25℃、堀場製作所社製)により校正した。測定 Eh の値 は、pe = (Eh + 208) / 1000/ 0.059 により標準水素電極電位 (N. H. E.) による pe 値 に換算した。

項目	条件	
硝酸イオン/亜 硝酸イオン 初期濃度	0.1 M (NaNO <sub>3</sub> ) または 0.01 M (NaNO <sub>2</sub> )	
還元剤	ヒドロキノン: 1×10 <sup>-3</sup> M Na <sub>2</sub> S <sub>2</sub> O <sub>4</sub> : 1×10 <sup>-3</sup> M Sn(II): 1×10 <sup>-3</sup> M Fe(0): 30 mg / 10 mL	
目標 pHc	8.0 および 12.0	

表 4-7 硝酸ナトリウム及び亜硝酸ナトリウム還元実験の試料溶液条件

試料溶液の pH 及び Eh の値を測定した後、上澄み液 1mL を分取し、上澄み液に含まれ る亜硝酸イオンの濃度をナフチルエチレンジアミン吸光光度法(NEDA 法)により定量し た。NEDA 法は、亜硝酸イオンを含む試料溶液にスルファニルアミドを加え、ジアゾニウ ム塩を生成した後、ナフチルエチレンジアミンを加えてジアゾカップリング反応を起こ すことでアゾ化合物を生成させる方法である。生成したアゾ化合物は 540nm に吸光ピー クを有するため、吸光度によって亜硝酸イオンを定量することができる。実験では、塩 酸酸性スルファニルアミド塩酸溶液(5 g/L)(C<sub>6</sub>H<sub>8</sub>N<sub>2</sub>O<sub>2</sub>S,和光純薬工業,99%)500 µ L、 N-1-ナフチルエチレンジアミン二塩酸塩溶液(1 g/L)(C<sub>10</sub>H<sub>7</sub>NHCH<sub>2</sub>CH<sub>2</sub>NH<sub>2</sub>・2H,和光純薬 工業,95.0%)250 µ L 及び超純水 3750 µ L を加えた溶液に試料溶液 500 µ L を添加した。 このとき、試料溶液は必要に応じて希釈した。1時間程度放置した後、光路長 1m のセ ルを用いて、紫外可視分光光度計(SEC2000-UV/VIS スペクトロメーターシステム,ビ ー・エー・エス)により 540nm に表れる吸光ピークを観察した。試料溶液の測定に先立 ち、亜硝酸イオン標準液(1000ppm,和光純薬工業,99%)を希釈し、540 nm に表れる吸 光度を測定することで、モル吸光係数を求めた。

# 4.2.3.2 結果と考察

亜硝酸イオン濃度 0.1~10ppm の範囲に調整した標準溶液の NEDA 法による UV-Vis スペクトルを 図 4-18 に示す。図 4-19 に示すように、540 nm の吸光度と亜硝酸イオン 濃度の間に比例関係が成り立つことが確認でき、得られた関係式から試料溶液中の亜硝酸イオン濃度を定量することとした。



図 4-17 亜硝酸イオン濃度検量線溶液



図 4-18 NEDA 法による UV-Vis スペクトル



図 4-19 NEDA 法による亜硝酸イオンの検量線

まず、硝酸ナトリウム溶液の還元剤による還元実験の結果について述べる。図 4-20

にヒドロキノン(HQ)、亜ジチオン酸ナトリウム(Na<sub>2</sub>S<sub>2</sub>O<sub>4</sub>)、スズ(Sn(II))及び鉄粉(Fe(0)) を3カ月間、共存させた硝酸ナトリウム溶液の pH 及び pe 値を示す。ヒドロキノン共存 下での pH 及び pe 値は図 3-5 に示す平成 27 年度の値を再現する結果となった。いずれ の系における pe 値も硝酸イオン(NO<sub>3</sub><sup>-</sup>)と亜硝酸イオン(NO<sub>2</sub><sup>-</sup>)または亜硝酸イオン(NO<sub>2</sub><sup>-</sup>) とアンモニウム(NH<sub>3</sub>)の酸化還元電位より低い値を示している。このとき、各試料溶液 の上澄み液1 ml を採取し、試料溶液中に含まれる亜硝酸イオン濃度を測定した結果を 図 4-21 に示す。鉄粉(Fe(0))共存下では、10<sup>-3</sup> M 程度の亜硝酸イオンが測定され、硝 酸イオンの還元反応が進行していると考えられた。Fe(0)固相による硝酸イオンの還元 は、これまでの研究でも報告されている。一方、HQ、Na<sub>2</sub>S<sub>2</sub>O<sub>4</sub>、及び Sn(II)を共存させた 系では、亜硝酸イオン濃度は検出限界以下(< 10<sup>-5</sup> M)となり、硝酸イオンの亜硝酸イ オンへの還元反応はほとんど進行していないことが示唆された。Sn(II)は中性及びアル カリ性 pH では、水酸化物沈殿(Sn(OH)<sub>2</sub>(s))を形成するが、還元性の固相共存下でも硝 酸イオンの還元反応は起こりにくいと考えられた。

還元剤を共存させた亜硝酸ナトリウム溶液の pH 及び pe 値を図 4-22 に示す。pH 及び pe 値は、硝酸ナトリウム溶液の値 (図 4-20) とほぼ同じ値を示し、亜硝酸イオン (N0<sup>2<sup>-</sup></sup>) とアンモニウム (NH<sub>3</sub>)の酸化還元電位より低くなった。このとき、亜硝酸ナトリウム溶 液中の亜硝酸イオン濃度の変化を測定した結果を図 4-23 に示す。還元反応の進行は、還元剤によって異なっており、Fe(0)固相では初期の亜硝酸イオン濃度が 1/10 程度に低 下したのに対し、ヒドロキノンや亜ジチオン酸ナトリウムでは初期の亜硝酸イオン濃度 はわずかに低下するに留まった。



図 4-20 還元剤共存下での硝酸ナトリウム試料溶液の pH 及び pe 値(3 カ月後)



図 4-21 還元剤共存下での硝酸ナトリウム試料溶液中の亜硝酸イオン濃度



図 4-22 還元剤共存下での亜硝酸ナトリウム試料溶液の pH 及び pe 値(3カ月後)



図 4-23 還元剤共存下での亜硝酸ナトリウム試料溶液中の亜硝酸イオン濃度

## 4.3 残された課題と今後の計画

4価プルトニウムと炭酸イオンの錯生成反応に及ぼすイオン強度影響の評価では、0.1 M~5.0 M までの硝酸ナトリウム水溶液下において、炭酸イオンを共存させたプルトニ ウム水酸化物の溶解度を測定した。同じ条件下でのジルコニウム水酸化物の溶解度と比 較すると、プルトニウムの溶解度は 2~3 桁程度低い値を示した一方、イオン強度に対 する依存性はほぼ同様の傾向を示した。解析では、ジルコニウムと同種の 2 元及び 3 元 の炭酸錯体を設定、錯生成定数や溶解度積は文献報告値を用い、SIT のイオン相互作用 係数のみをパラメータとして求めた。実験結果を概ね再現することができたが、得られ た一部のパラメータ値については誤差が大きく、解析の信頼性向上が必要と考えられる。 また、ジルコニウム、プルトニウムの 2 元炭酸錯体 (M(CO<sub>3</sub>)<sub>4</sub><sup>4</sup>, M(CO<sub>3</sub>)<sub>5</sub><sup>6</sup>) のイオン相互 作用係数の値は、他のアニオン錯体の既報値とは異なる傾向を示した。イオン相互作用 係数の解釈について更なる検討が重要と考えられる。

硝酸ナトリウム水溶液中での水酸化物コロイドの挙動を評価するために行ったゼー タ電位測定では、新たに低イオン強度として I = 0.03 及び 0.1 でジルコニウム水酸化 物コロイドを調製し、そのゼータ電位を測定した。ゼータ電位の値にはイオン強度依存 性が見られ、イオン強度が大きいほどゼータ電位の実験値は小さくなる傾向が表れた。 電気二重層を仮定し、コロイド種を構成する加水分解種の形式電荷からゼータ電位の値 の再現を試みた。すべり面までの距離  $x_{\zeta}$ は、イオン強度が高くなるほど小さくなって おり、高イオン強度ほど電解質によってすべり面が圧縮される効果が表れていると考え られたが、特に高イオン強度では  $x_{\zeta}$ の値が過大評価される傾向となった。また、コロ イド内部に取り込まれたイオンの効果とした $\Delta z$ はイオン強度が高くなるほど小さくな る傾向を示しており、これらパラメータ値の解釈が今後の課題である。

また、硝酸イオンの還元反応では、既報文献で指摘されている通り、鉄粉(Fe(0)) 共存下では硝酸イオンの還元反応が進行したが、その他の還元剤であるヒドロキノン、 亜ジチオン酸ナトリウム及びスズ 2 価の共存下では硝酸イオンの還元反応はほとんど 進行しないことが分かった。プールベダイアグラムでは、これら溶液の pH 及び Eh 値は いずれも硝酸イオンの還元を示す領域にあり、硝酸イオンの還元反応の進行をプールベ ダイアグラムから単純に予想することは困難と考えられる。

平成 29 年度は、上述のような各項目の課題に取り組むとともに、想定される硝酸塩 環境下での4価アクチノイドの化学的挙動に得られた知見を適用することを目指す。こ のためには、TRU 廃棄物処分場内や処分場境界などいくつかの場を具体的に設定する必 要がある。例えば、処分場内のグループ3廃棄体の近傍では、廃棄体に由来するセメン ト影響により高 pH 及び高カルシウム濃度環境が硝酸塩環境に加えて合わせて存在する と予想される。錯生成、コロイド及び酸化還元に関して得られた知見をそれぞれの環境 に適用し、4価アクチノイド溶解度に対する硝酸塩影響の総合的な評価を行う。

# 5 まとめ

TRU 廃棄物処分の安全評価における硝酸塩影響評価の信頼性向上に資するため、平成 28 年度は、4 価プルトニウムを用いて、高イオン強度(高濃度 NaNO<sub>3</sub>溶液)条件下での 炭酸イオンとの錯生成反応について実験に基づく検討を行った。炭酸イオン共存下の 0.1 M~5.0 Mまでの硝酸ナトリウム水溶液におけるプルトニウム水酸化物の溶解度を 測定し、ジルコニウムと同種の2元及び3元の炭酸錯体を設定し熱力学解析を行った。 錯生成定数や溶解度積は文献報告値を用い、SIT のイオン相互作用係数をパラメータと する解析を行ったが、解析のさらなる信頼性向上が必要である。また、水酸化物コロイ ドのゼータ電位に関する検討では、低イオン強度下でのジルコニウム水酸化物コロイド のゼータ電位を測定し、イオン強度の低下とともにゼータ電位の絶対値が増加する傾向 が顕著に表れた。そこで、コロイド表面に電気二重層を仮定し、コロイド種を構成する 加水分解種の形式電荷からゼータ電位の値の再現を試みたところ、ゼータ電位の変化傾 向は概ね再現したが、すべり面までの距離 x<sub>t</sub>やコロイド内部に取り込まれたイオンの 効果としたΔzなどモデルにおけるパラメータ値の解釈を今後進めていく必要があると 考えられた。硝酸イオンの還元反応では、ヒドロキノン、亜ジチオン酸ナトリウム、ス ズ2価及び鉄粉(Fe(0))共存下の硝酸ナトリウム溶液及び亜硝酸ナトリウム溶液のpH、 Eh 値を測定するとともに亜硝酸イオン濃度を測定した。鉄粉(Fe(0)) 共存下では硝酸 イオンの還元反応が進行したが、ヒドロキノン、亜ジチオン酸ナトリウム及びスズ2価 の共存下では硝酸イオンから亜硝酸イオンへの還元反応がほとんど進行しないことが 分かった。

- Altmaier, M., Neck, V., Fanghänel, Th.: Solubility and colloid formation of Th(IV) in concentrated NaCl and MgCl<sub>2</sub> solution. Radiochim. Acta 92, 537 (2004).
- Altmaier, M., Neck, V., Müller, R., Fanghänel, Th.: Solubility of ThO<sub>2</sub>· xH<sub>2</sub>O(am) in carbonate solution and the formation of ternary Th(IV) hydroxidecarbonate complexes. Radiochim. Acta **93**, 83-92 (2005).
- Altmaier, M., Neck, V., Denecke, M. A., Yin R., Fanghänel, Th.: Solubility of ThO2 · xH2O(am) and the formation of ternary Th(IV) hydroxide-carbonate complexes in NaHCO3-Na2CO3 solutions containing 0-4M NaCl, Radiochim. Acta 94, 495 (2006).
- Bard, A. J., Parsons, R., Jordan, J.: Standard potentials in aqueous solution, Dekker, New York (1985).
- Brown, P., Curti, E., Grambow, B., Ekberg, C.: Chemical Thermodynamics of Zirconium, In: Chemical Thermodynamics (Eds.: F. J. Mompean et al.) Vol. 8. Elsevier, North-Holland, Amsterdam (2005).
- 電気事業連合会・核燃料サイクル開発機構: TRU 廃棄物処分技術検討書-第2 次 TRU 廃棄物処分研究開発取りまとめ-, JNC TY1400 2005-013, FEPC TRU-TR2-2005-02 (2005).
- Dervin, J.: Sur la structure et la stabilité des carbonates complexes de Thorium(IV), Cerium(IV), Zirconium(IV), Hafnium(IV). Ph. D. Thesis, Univ. of Reims Champagne-Ardenne (1972).
- Fujiwara, K., Yamana, H., Fujii, T., Moriyama, H.: Determination of uranium(IV) hydrolysis constants and solubility product of U02·xH20. Radiochim. Acta 91, 345 (2003).
- Guillaumont, R., Fanghänel, Th., Fuger, J., Grenthe, I., Neck, V., Palmer, D., Rand, M.: Update on the Chemical Thermodynamics of Uranium, Neptunium, Plutonium, Americium and Technetium, In: Chemical Thermodynamics (Eds.: F. J. Mompean et al.) Vol. 5. Elsevier, North-Holland, Amsterdam (2003).
- 原子力委員会長半減期低発熱放射性廃棄物処分技術検討会:長半減期低発熱放射性廃 棄物の地層処分の基本的考え方-高レベル放射性廃棄物との併置処分等の技術的 成立性-(2006).

(http://www.aec.go.jp/jicst/NC/senmon/tyohan/bosyu/060228/05.pdf) .

原子力発電環境整備機構: 地層処分低レベル放射性廃棄物に関わる処分の技術と安全 性-付録資料-, NUMO-TR-10-04 (2011).

- Hummel, W., Anderegg, G., Rao, L., Puigdomènech, I., Tochiyama, O., "Chemical Thermodynamics of Compounds and complexes of U, Np, Pu, Am, Tc, Se, Ni and Zr with selected organic ligands," In: Chemical Thermodynamics (Eds.: F. J. Mompean et al.) Vol. 9, Elsevier, North-Holland, Amsterdam (2005).
- João, A., Bigot, S., Fromage, F.: Etude des carbonates complexes des éléments IVB II. Détermination des constants d'équilibre de formation des tétracarbonatozirconates(IV) et -hafnates(IV). Bull. Soc. Chim. Fr. 943-947 (1987).
- 核燃料サイクル機構:我が国における高レベル放射性廃棄物地層処分の技術的信頼性-地層処分研究開発第2次取りまとめ-, JNC TN1400 99-020(1999).
- Karlysheva, K.F., Chumakova, L.S., Malinko, L.A., Sheka, I.A.: Reaction of zirconium and hafnium oxide chlorides with sodium carbonate in solution. Russ. J. Inorg. Chem. 27, 1582-1585 (1982).
- Kobayashi, T., Sasaki, T., Takagi, I., Moriyama, H. Solubility of Thorium(IV) in the Presence of Oxalic and Malonic Acids. J. Sci. Nucl. Technol., 46, 1085-1090 (2009).
- Kobayashi, T., Sasaki, T. Solubility of Zr(OH)4(am) and the formation of Zr(IV) carbonate complexes in carbonate solutions containing 0.1-5.0 mol·dm-3 NaNO3. J. Solution Chem. (2017) in press.
- Malinko, L.A., Chumakova, L.S., Arsenin, K.I., Karlysheva, K.F., Sheka, I.A.: The interaction of zirconium sulphate with sodium carbonate in solution. Russ. J. Inorg. Chem. 25, 1184-1188 (1980).
- 日本原子力研究開発機構:平成 22 年度地層処分技術調査等委託費(TRU 廃棄物処分技術 硝酸塩処理・処分技術高度化開発), pp. 2-87 2-156 (2011).
- 日本原子力研究開発機構:平成24年度地層処分技術調査等事業(TRU 廃棄物処分技術 硝酸塩処理・処分技術高度化開発), pp. 2-1 - 2-81 (2013).
- 日本原子力研究開発機構: 平成 26 年度経済産業省委託事業「地層処分技術調査等事業 (処分システム評価確証技術開発)」報告書(2015).
- Pouchon, M.A., Curti, E., Degueldre, C., Tobler, L.: The influence of carbonate complexes on the solubility of zirconia: new experimental data. Prog. Nucl. Energy 38, 443-446 (2001).
- Rai, D., Felmy, A. R., Hess, N. J., Moore, D. A., Yui, M.: A thermodynamic model for the solubility of UO<sub>2</sub>(am) in the aqueous K<sup>+</sup>-Na<sup>+</sup>- HCO<sub>3</sub><sup>-</sup>-CO<sub>3</sub><sup>2-</sup>-OH<sup>-</sup>-H<sub>2</sub>O system, Radiochim. Acta 82, 17-25 (1998).
- Rai, D., Hess, N. J., Felmy, A. R., Moore, D. A., Yui, M., Vitorge, P.: A thermodynamic model for the solubility of PuO<sub>2</sub>(am) in the aqueous K<sup>+</sup>-HCO<sub>3</sub>-

CO<sub>3</sub><sup>2-</sup>-OH<sup>-</sup>-H<sub>2</sub>O system, Radiochim. Acta, **86**, 89 (1999).

- Rand, R., Fuger, J., Grenthe, I., Neck, V., Rai, D.: Chemical Thermodynamics of Thorium, In: Chemical Thermodynamics (Eds.: F. J. Mompean et al.) Vol. 11, Elsevier, North-Holland, Amsterdam (2009).
- Sasaki, T., Kobayashi, T., Takagi, I., Moriyama, H.: Solubility measurement of zirconium(IV) hydrous oxide. Radiochim. Acta 94, 489-494 (2006).
- Veyland, A., Rimbault, J., Dupont, L., Pierrard, J.C., Aplincourt, M., Bourg, S., Nuzillard, J.M., Angiboust, J.F.: Coordination mode and kinetic behavior of the tetracarbonatozirconate ion. Helv. Chim. Acta 82, 2003-2014 (1999).
- Veyland, A., Dupont, L., Rimbault, J., Pierrard, J.C., Aplincourt, M.: Aqueous chemistry of zirconium(IV) in carbonate media. Helv. Chim. Acta 83, 414-427 (2000).
- Veyland, A., Dupont, L., Pierrard, J.C., Rimbault, J., Aplincourt, M., Devoldere, L.: Investigation of the tetracarbonatozirconate ion by electrospray mass spectrometry in aqueous media. Inorg. Chem. Commun. 3, 600-607 (2000).
- Yamaguchi, T., Sakamoto, Y., Ohnuki T.: Effect of the Complexation on Solubility of Pu(IV) in Aqueous Carbonate System. Radiochim. Acta 66/67, 9 (1994).

# 平成 28 年度 外部発表

【査読付論文】

 <u>T. Kobayashi</u>, T. Sasaki, "Solubility of Zr(OH)<sub>4</sub>(am) and the formation of Zr(IV) carbonate complexes in carbonate solutions containing 0.1-5.0 mol· dm<sup>-3</sup> NaNO<sub>3</sub>," Journal of Solution Chemistry, <u>in press (2017)</u>.

【ポスター発表】

 Kobayashi et al., Thermodynamic model of Zr-OH-CO<sub>3</sub> in dilute to concentrated NaNO<sub>3</sub> solutions, ISSP 17, Geneva (2016年7月).
# 研究報告5

地層処分の性能評価の精緻化を目指した 薄片状雲母を用いた核種の収着メカニズム に関する基礎的研究

# 東北大学 大学院工学研究科

千田 太詩

### 1. 背景と目的

#### 1.1 本研究の背景

使用済燃料の再処理に伴い発生する高レベル放射性廃棄物(HLW)の処分方法として、わが 国では,300m以深の深地層に埋設する地層処分が計画されている.地層処分においては, 高レベル放射性廃液を固化したガラス固化体をオーバーパック(炭素鋼)や緩衝材(ベントナ イト)といった人工バリアで覆うとともに、深地層の安定した岩盤にも天然バリアとしての 機能を期待する多重バリアシステムによって、廃棄物の放射能レベルが十分に低減される まで生活圏から隔離することを狙う. 深地層の岩盤中では, 地下水の流れが非常に緩やか であるために放射性核種の移行が制限されることに加え、核種の岩盤構成鉱物への収着に よって核種移行がさらに遅延される効果が期待される. 地層処分の成立性を示した「わが国 における高レベル放射性廃棄物地層処分の技術的信頼性-地層処分研究開発第2次取りま とめー」(以下, 第2次取りまとめ)[1]では, 結晶質岩系の天然バリアとしてはわが国に広く 分布する花崗岩が想定されており、核種収着や花崗岩内拡散、水理特性など核種移行評価 に関連した研究が進められてきた.表1に示すように石英や長石,黒雲母等で構成される 花崗岩の核種収着能は、これら種々の鉱物が有する収着能の複合として現れる[2].例えば 図1は花崗岩及び花崗岩を構成する各鉱物種に対するユウロピウム(Eu)の収着挙動である が、鉱物の種類によって収着能が大きく異なるとともに、花崗岩の核種収着能には黒雲母 の寄与が非常に大きいことがわかる[3]. そのため本研究では、黒雲母に対する放射性核種 の収着挙動に着目する.しかしながら、図1に限らず、既往の核種収着データの多くは一 定粒径に粉砕された粉末試料を用いた収着試験によって取得されており、鉱物質量と収着 に寄与する界面面積の比が一定であるという前提のもとで評価に適用されている. 一方で, 粉砕によって表面の状態が実際の地下環境における条件と異なる可能性もあり、鉱物の物 理的及び化学的特性が十分に反映されていないことが懸念される[4].特に,黒雲母は一般 に K(Mg, Fe, Al)<sub>3</sub>(Si, Al)<sub>4</sub>Si<sub>3</sub>O<sub>10</sub>(OH, F)<sub>2</sub>の化学式で表され, (001)に平行な劈開が著しい層状ケ イ酸塩鉱物(粘土鉱物)である.そして、シリカ四面体及びアルミナ等の八面体からなる層状 構造の層間に交換性陽イオン(カリウム, K)を有するために, 陽イオン核種をよく収着する. 黒雲母は図2に示すように劈開面と断口部を有しており、イオン交換が活発に生じる断口 部において核種収着が顕著であるとされている.この黒雲母を細かく粉砕した場合には、 質量あたりの断口部の割合が非常に大きくなり、断口部における核種との相互作用が主に 収着挙動を支配する.実際の地下環境において黒雲母は花崗岩内に薄片の形状で含有する と想定され、断口部のみならず劈開方向の奥行きが存在する黒雲母の異方性を考慮する必 要があり、粉末試料を用いた断口部のみにおける核種収着の評価が天然バリア中の黒雲母 の核種収着能を適切に表現しているとは言い難い.

主な鉱物	Weight (%)
Quartz: 石英	40
Microcline: 微斜長石	22.5
Albite / anorthite: 曹長石 / 灰長石	22.5
Biotite: 黒雲母	5
Impurities: その他	10

表1 花崗岩に含有する主な鉱物[2].



図1 花崗岩及び主要構成鉱物へのユウロピウムの収着挙動(粒径 75-150 µm)[3].



図2 黒雲母の異方性による収着挙動の変化.

一方、第2次取りまとめにおける岩盤中の核種移行解析モデルにおいては、図3に示す ように亀裂内における移流・分散による核種移行と、亀裂から岩石基質内へ拡散するマト リクス拡散が考慮されている[1]. さらに、マトリクス拡散に伴い、岩石基質内において構 成鉱物へ収着する効果が含められている(そのため亀裂表面における収着は考慮されていな い). ここで核種収着効果として適用される分配係数 K<sub>d</sub>は,前述のようにその多くが一定粒 径に調整した粉末試料を用いた収着試験によって取得されており、固相質量と収着に寄与 する界面面積が一定に保たれると仮定している。そして、遅延効果の設定には、マトリク ス拡散を想定して分配係数 K<sub>d</sub>に岩石の密度及び間隙率が加味される.しかし,黒雲母の異 方性を考慮する場合、岩石基質中のマトリクス拡散に加え、黒雲母内部への拡散・収着過 程が付与されることになる、このことは、花崗岩に含有する黒雲母の全量が、他の岩石基 質と同じく一様に核種収着に寄与するとは限らないことを意味する. そのため, マトリク ス拡散と黒雲母内拡散といった異なる拡散場が混在する媒体内の物質移行を移行評価に組 み入れる必要がある. 例えば、黒雲母内部への浸入拡散がマトリクス拡散よりも大幅に遅 い場合には,収着に寄与する黒雲母量が実際の含有量と比べて見かけ上小さくなり,分配 係数 K<sub>d</sub>と岩石密度による評価と比べて岩石基質内の収着能が低下する可能性がある.この ような収着及び拡散が局所的に不均一となるマトリクス内では、核種は一様にマトリクス 拡散するとは限らず、収着性が低く、かつ拡散しやすい部分を選択的に拡散移行すること も否めない.



図3 第2次取りまとめにおける一次元平行平板モデル概念図[1]

そこで本研究では、より実環境の状態に近い、粉砕していない薄片状の黒雲母を用いた 核種収着挙動検討を実施する.特に、黒雲母薄片の断口部に収着した核種が拡散によって 層間内部へ浸入することが予想され、これを考慮した収着挙動評価が重要となる.これま での粉末試料による黒雲母の核種収着評価ではこのような層間への拡散効果は考慮されて おらず、黒雲母の異方性に起因した核種収着及び拡散の過程を適切に核種移行評価へ取り 込むことは、処分システムの核種閉じ込め性能評価の精緻化、及び説明性向上に資する.

また、これまで花崗岩及び黒雲母について述べてきたが、実際の地下環境においては、 地下水と接触している花崗岩表面が熱水等により変質を受ける場合も想定される. 亀裂(水 みち)が形成された後に熱水変質を受けた花崗岩亀裂表面では、本研究で注目する黒雲母は 層状ケイ酸塩鉱物である緑泥石(Chlorite, (MgsAl)(Si<sub>3</sub>Al)O<sub>10</sub>(OH)<sub>8</sub> (Clinochlore))へ変質するこ とが知られている. 加えて、花崗岩に豊富に含有する長石類の変質により、雲母鉱物の一 種である絹雲母(Sericite, KAl<sub>2</sub>(Si<sub>3</sub>Al)O<sub>10</sub>(OH)<sub>2</sub>)が生成して花崗岩表面を覆うことも報告され ている[5-7]. このような熱水に起因した鉱物変質は、花崗岩がマグマから固結した後に熱 水が花崗岩の亀裂表面や鉱物粒界に接することにより生じると予想され、比較的新しい亀 裂以外の地下水接触面では広く分布している可能性がある. そのため、亀裂表面近傍にお けるマトリクス拡散及び核種収着には、これらの変質鉱物の寄与も考慮する必要がある. 本研究では、核種収着挙動の異方性に注目する黒雲母とともに、熱水変質によって生成す る緑泥石や絹雲母についても核種収着挙動を調べ、比較検討する.

#### 1.2 研究の目的及び概要

本研究では、黒雲母の異方性が核種収着挙動に与える影響について基礎的知見を取得し、 核種移行評価への反映方法を併せて提示することにより、天然バリア中の核種移行評価(地 層処分システムの性能評価)に資することを目的とする.この目的に向けて、実環境の状態 に近いと考えられる薄片状の黒雲母を用いた核種の収着試験を軸に、種々の分析及び数値 解析を実施する.

収着試験は、固相として主に薄片状の黒雲母を用い、窒素雰囲気下でバッチ式により行う. 収着元素(トレーサー)には、HLW に含有する長半減期核種の一つであるアメリシウム (Am)の代替元素としてユウロピウム(Eu)を主に使用するとともに、比較としてセシウム(Cs) やストロンチウム(Sr)を用い、価数や元素の違いについて検討する(いずれも安定同位元素と する). 液固比や pH, 経時変化等を主なパラメータとし、特に pH についてはユウロピウム が Eu<sup>3+</sup>として存在する pH 3 程度から実環境の地下水を想定した中性領域(pH 8, Eu の加水 分解が生じる)の範囲を対象とする. 液相中のトレーサーの濃度変化を誘導結合プラズマ発 光分析装置(ICP-AES)及び原子吸光分析装置(AAS)による測定から得ることで、黒雲母薄片 への収着性を調べる. さらに、黒雲母の層間の陽イオンが収着挙動に関連することが予想 されるため、併せて層間の陽イオン(黒雲母では主にカリウム(K))についても液相中の濃度 変化を測定することにより収着とイオン交換の関連について知見を得る. 収着試験後の黒雲母薄片については、薄片内部への拡散に着目した分析を実施する.既 往研究に見られる黒雲母を粉砕した粉末試料では大部分が断口部となるとともに、核種の 収着性は断口部の収着サイトを考慮した断口部表面積で整理され得ると考えられる.しか し、薄片状の黒雲母では断口部の収着に加え、断口部から劈開方向に沿って薄片内部へ拡 散が生じると予想されるため、本研究では飛行時間型二次イオン質量分析(TOF-SIMS)を用 いた黒雲母薄片の直接分析により内部拡散挙動を明らかにする.TOF-SIMS 分析では、イオ ンビームを用いたスパッタにより試料を二次イオン化して分析することによりスパッタ深 さ方向の元素分布が得られるため、黒雲母薄片内部のトレーサーの分布及び拡散挙動を直 接的に調べることが可能である.また、収着試験後の Eu の状態について、蛍光分光分析に より蛍光スペクトルや蛍光寿命から情報を取得する.さらに、収着試験の固相として黒雲 母に加え、同じ層状ケイ酸塩鉱物であるものの構造が若干異なる白雲母や金雲母を用いる ことで収着及び内部拡散挙動を比較検討する.種々の収着試験では、花崗岩の熱水変質を 考慮した緑泥石や絹雲母についても併せて検討する.

上述の実験的検討に加え、二次元の拡散・収着を考慮した数値解析を実施する.液相中 の元素濃度変化と黒雲母薄片内への元素拡散を関連づけた数値解析により、黒雲母薄片内 の拡散係数を評価する.そして、これらの比較検討を通して、黒雲母薄片への核種収着挙 動を評価する上で重要となる因子を整理し、核種移行評価への反映方法を提示する.

本研究において期待される成果として、収着試験及び数値解析から以下のような内容が 挙げられる.まず、種々のパラメータによる系統的なデータ取得から、実環境における黒 雲母(及び変質鉱物)と核種の相互作用把握に資する基礎的知見が提示される.加えて、黒雲 母薄片内部における拡散現象の直接的分析というこれまで研究事例のないデータ取得から、 黒雲母の異方性が核種収着に及ぼす影響を明らかにする.そして、数値解析を通して収着 や拡散に関するパラメータ、及び黒雲母への核種収着に影響の大きい因子を提示する.こ れらの成果により、粉末試料によって得た分配係数 Kd を単純に適用するのみでは実現象に 即さない可能性がある黒雲母のような要素がマトリクス内に含まれる場合の核種移行評価 をより精緻にすることが期待される.本研究では、これら反映手法についても併せて検討 を行い、処分システムの核種閉じ込め評価の精緻化及び説明性向上に資する.

## 2. 全体研究計画

本研究の計画策定時における各年度の実施計画を以下に示す.また,研究実施工程を表2 に示す.

#### (1)H26年度実施内容

黒雲母薄片を用いた Eu の収着試験に着手する. Eu が Eu<sup>3+</sup>として存在する pH 3 程度の酸 性領域における黒雲母への Eu 収着挙動を調べる.また,収着試験後の黒雲母薄片を用いた

#### 表 2 研究工程表.

	H26年度		H27年度	H28年度	H29年度	
雲母薄片による 核種収着実験	・実験系の確認 ・機器分析の条件設定 ・ <u>Eu</u> の収着実験開始		黒雲母へのEu収着の <u>pH依存性</u> 検討	<u>CsおよびSr</u> の黒雲母 への収着実験	<u>金雲母や白雲母</u> に よる核種収着実験	最終取
		- 性能評価への導入方法を検討 - り				
核種収着および 拡散についての 数値解析	_		ー次元モデル による解析	二次元モデル による解析	二次元モデル による解析	まとめ

蛍光分光分析及び SIMS 分析に関して, 各々について本研究の収着実験条件における黒雲母 薄片内の Eu 拡散挙動観察に適した分析条件の設定を目指す. 蛍光分光分析では, Eu の蛍光 スペクトルや蛍光減衰の測定条件を確認する必要がある. SIMS 分析では, イオンビーム選 択や測定対象元素の質量干渉の有無を確認した上で分析を実施する. また, 黒雲母が変質 した緑泥石についても併せて収着試験に着手する.

#### (2) H27 年度実施内容

前年度に確認された収着試験系により, Eu の収着試験を継続する.前年度に開始した低 pH 領域の収着挙動に加え,当該年度では実際の処分環境における地下水 pH を想定した中 性領域(pH 8 程度)における Eu の収着挙動について調べる. Eu は pH 6 以上の範囲において 加水分解してコロイド状態の Eu(OH)<sub>3</sub>を形成することが知られており(Am も同様),この場 合の黒雲母への収着を前年と同様に液相分析及び蛍光分光分析や SIMS 分析によって検討 する.黒雲母に加え,変質鉱物である緑泥石及び絹雲母についても同様の収着試験を実施 する.また,黒雲母薄片内の核種拡散・収着に関して,物質収支を考慮した一次元数学モ デルによる解析に着手する.

#### (3) H28 年度実施内容

前年度に引き続き、収着試験を継続する.当該年度では Eu の他に、一価及び二価の金属 イオンであり、線量評価においても寄与が大きい Cs や Sr を併せてトレーサーとして用いる 収着試験を予定する. Cs 及び Sr の黒雲母への収着挙動は、価数の違いから黒雲母層間にお けるイオン交換や層間内の拡散挙動が三価の Eu とは異なることが予想され、これらを系統 的に整理することを目指す.また、前年度の数学モデル検討をもとに二次元モデルに拡張 し、層間内の拡散係数評価、及び取得した実験結果との比較検討を行う.

#### (4) H29 年度実施内容

前年度に引き続き、収着試験及び数学モデル解析を実施する. 収着試験については、黒 雲母と同じ雲母族である金雲母や白雲母についても収着試験を試みる(なお、緑泥石や絹雲 母については当該年度に限らず随時収着試験を実施する).いずれも黒雲母と同様に劈開性 を示し核種収着に対しても異方性があるものと考えられるが,層構造を構成する AI 及び Mg 等の八面体の違い等に起因した収着挙動を比較検討することが期待できる.また,研究 総括として,当該年度までの雲母薄片を用いた収着挙動検討についてとりまとめ,花崗岩 を想定した天然バリア中の核種遅延効果に影響が大きい因子を整理し,より実現象に即し た核種移行評価(処分システムの性能評価)に反映する手法を提示する.

#### 3. 平成 27 年度の成果概要

平成 27 年度は、収着試験に関しては前述した研究計画の通りに実施された[8].実環境の 地下水 pHを考慮した pH 3~8の条件における薄片状黒雲母への Eu の収着試験においては、 pH 3 及び pH 5 と比べて pH 8 では液相の Eu 濃度が大幅に低下した(図 4). これは、pH 8 の 条件下においては Eu の加水分解種である Eu(OH)<sub>3</sub>がコロイド状態で存在するため、黒雲母 の添加によって沈殿、及び固相への付着が速やかに進んだことによると考えられる.



図4 黒雲母薄片に対する Eu 収着の pH 依存性[8].



図 5 収着試験後の黒雲母薄片内部への Eu 浸入拡散に関する pH 依存性[8].

一方で SIMS 分析から,黒雲母薄片内部への Eu 浸入が pH 3 及び 5 に比べて pH 8 において より顕著になることが明らかになった(図 5).この結果は,Eu がイオン形態よりも加水分解 種として存在する条件下において黒雲母薄片内部へより拡散浸入したことを意味しており, その理由については検討中である.熱水変質により花崗岩表面や亀裂部に逼在するとされ る緑泥石及び絹雲母についても同様の Eu 収着試験を行い,いずれも Eu に対して大きな収 着能を示すことが確認された.また,数値解析については当該年度では一次元モデルに取 り組む予定であったが,実現象を鑑み,一次元モデル検討を省略して二次元モデルに着手 し,液相中の元素濃度変化と黒雲母薄片内へのトレーサー拡散を関連づけた数値解析によ る薄片状黒雲母内の拡散係数評価の目処が得られた.

### 4. 平成 28 年度の研究実施内容

#### 4.1 平成 28 年度の実施計画

平成28年度は、前述の研究計画に沿って、平成26年度及び27年度に確認された収着試 験系により薄片状黒雲母への収着試験を継続した.三価のEuに加え、一価のCs及び二価 のSrを用いた収着試験を実施し、収着の経時変化を取得するとともに、収着試験後には SIMS分析による黒雲母薄片内の元素分布を分析した.なお、平成27年度には前章に述べ たようにEu収着のpH依存性を報告したが、Cs及びSrについてもpHを5及び8と設定し て地下水pH範囲近傍におけるpH依存性を調べた.使用する鉱物には黒雲母薄片に加え、 変質鉱物である緑泥石及び絹雲母についても同様にCs及びSrの収着試験を実施した.

#### 4.2 研究実施内容

以下に収着試験および分析について示す.

### 4.2.1 鉱物試料への Cs, Sr 及び Eu の収着試験

本研究では、平成 26 年度及び 27 年度に確認した収着試験系[8][9]によって、黒雲母薄片 及び緑泥石,絹雲母への Cs, Sr 及び Eu の収着についてバッチ式の収着試験を行った.図6 に収着試験の概要を示す.鉱物試料はいずれも株式会社ニチカより購入し,黒雲母は Nellore, Andhra, Pradesh, India 産の約5mm×6mm 程度(目視観察により大きさを選り分け)の薄片試 料を,緑泥石は長崎県西彼杵群三和町蚊焼産の粉末試料(粒径 75~150μm, 取扱が粉末試料 のみであったため)を,絹雲母は岡山県備前市三石産の粉末試料(粒径 75 µm 以下, 取扱が粉 末試料のみであったため)を使用した. Cs 溶液は硝酸セシウム, Sr 溶液は硝酸ストロンチウ ム六水和物, Eu 溶液は硝酸ユウロピウム(III)六水和物から調整した. これらを含め、本研 究において使用した試薬類は和光純薬工業製の特級試薬を特に精製せずに使用した. 溶液 調整に使用する超純水は日本ミリポア社製 Millipore (Milli-Q Labo)により精製した. 収着試 験時の各濃度は、Cs を 2.0 mM、Sr 及び Eu を 1.0 mM とした. PPCO(ポリエチレン共重合) 製の 10 mL ネジ蓋付遠沈管(シーリングキャップ仕様)に Cs, Sr あるいは Eu 溶液を 6.0 mL, 及び液固比(mL/g)が10になるように秤量した黒雲母薄片0.6gを加えて密封後,恒温振とう 機(EYELA 社製 MMS-1)により 25℃に保ち一週間に亘って振とうさせた. 遠沈管への添加 から密封までは,窒素雰囲気下のグローブバッグ内で行った.また,pH 依存性を調べるた め、収着試験時の溶液のpHを5及び8の二通りに調整した.なお、pH8





の溶液調整においては、中性領域のために pH が変動しやすいことを考慮して、 pH 緩衝剤 として MES (2-morpholinoethanesulfonic acid, monohydrate)と THAM (Tris (hydroxymethyl) aminometane)を適宜混合, 添加した. 所定時間振とう後, メンブレンフィルター(ADVANTEC 社製, 孔径 0.45 µm)で固液分離した. 収着試験期間は 7~8 日とし, 一日ごとにサンプリン グした. 液相分析は, Cs 濃度については原子吸光分析装置(AAS, Thermo Fisher Scientific 社製, iCE330)を, その他の元素濃度については誘導結合プラズマ発光分析装置(ICP-AES, Seiko Instrument 社製, SPS7800)を用いて定量した. 測定元素は, 添加した Cs や Sr, Eu に 加え, 交換性陽イオンとして黒雲母に含有する K, 各鉱物に含有する元素(Mg, Al, Si)を対 象とした.

Eu は図 7(Chemical Equilibrium Diagram "MEDUSA"により作成[10])に示すように、pH 6 程 度より高い pH 領域において加水分解することが知られている.よって、実際の地下環境を 想定した pH 8 の溶液条件では、Eu(OH)<sub>3</sub>の形態で沈殿することが予想される.本試験にお いては、鉱物試料に添加する直前に Eu 溶液の pH 調整を行ったが、pH 8 の場合においても 液相は無色透明であり調整直後の沈殿生成も目視では確認できなかったことから、Eu(OH)<sub>3</sub> はコロイドとして液相中に分散している状態と考えられる.このようにして調整した pH 8 の Eu 溶液は、フィルター濾過等を行わずに ICP-AES にて濃度を測定したところ、概ね設定 通りの濃度(約 1.0 mM)であることが確認された.



図7 Eu 化学種の pH 依存性[10]

#### 4.2.2 蛍光分光分析

蛍光分光分析では、高速蛍光寿命測定装置 FluoroCube(堀場製作所製 3000U, 波長 390 nm の LED で励起)を使用して蛍光の減衰挙動を測定した. FluoroCube は、パルス幅の短い LED

を光源としており、測定物質を励起してから蛍光測定を開始するまでの時間を指定して蛍 光の減衰挙動を測定することができる. 蛍光分光分析は Eu について行うこととし、収着試 験後の鉱物試料を試料溶液とともに測定用石英セルに入れて蛍光減衰挙動を分析した. 測 定においては、平成 27 年度までの測定条件検討に基づき[8], Eu の蛍光スペクトルに観察 されるピークの中から  ${}^5D_0 \rightarrow {}^7F_1$ 遷移に相当する 592 nm のピークを選択した.

#### 4.2.3 SIMS 分析

前述したように、黒雲母薄片の断口部に収着した元素は、層間内部へ拡散することが予 想される.この挙動を直接分析するために、二次イオン質量分析装置(SIMS、日立ハイテク 社製 TOF-SIMS5 (ION-TOF))を使用した.SIMS は、一次イオンビームの照射によって固体 試料の最表面部をイオン化することで発生する二次イオンを質量分析することにより、固 体試料に含有する元素量や構造を直接的に測定する分析法である[11].本研究の分析におい ては、一次イオンとして質量数が大きくクラスターの発生量が多いビスマス(Bi)を用いると ともに、スパッターイオン(酸素,O2)を併用したデュアルビーム分析を行った.使用した装 置の質量分析方法には、一定の加速電圧を印加された二次イオンが検出器までの一定距離 を飛行する時間を計測して質量分離する飛行時間型(TOF)が採用されている.SIMS 分析に 用いた黒雲母薄片試料は、収着試験後に固液分離し真空デシケーター内で十分乾燥させて 用いた.本研究では、黒雲母薄片内部へのトレーサーの拡散を議論するため、図 8 に示す ように edge 1, edge 2 及び center の三点で測定を行うこととした.

今年度はこれまで分析対象としていた Eu に加え, Cs 及び Sr の層間内への浸入拡散を調べる.そこで,収着試験に供する前の黒雲母薄片の SIMS 分析を行い,各元素のバックグラウンドを確認した結果が図9である.SIMS 分析においては,分析時に生成する二次イオン量は常に一定とは限らず,測定対象の表面状態にも大きく依存するため,得られた各元素の検出強度を黒雲母内に均一に含有する Si で規格化することにより,スパッタリングに起因する強度の揺らぎを補正した.図9が Cs, Sr 及び Eu のバックグラウンドであり,収着試験後の試料分析においてはこれらと比較して有意であるか確認することとなる.



図8 SIMS 分析時の測定ポイント



図 9 収着試験に供する前の黒雲母薄片の SIMS 分析(測定箇所: edge 2).

#### 4.3 平成 28 年度の研究成果内容

平成28年度の成果について、黒雲母薄片を用いた収着挙動検討と、緑泥石及び絹雲母を 用いた検討に大別して示す.

#### 4.3.1 黒雲母薄片への Cs, Sr 及び Eu の収着挙動検討

トレーサーの価数の違いに着目した,黒雲母薄片への Cs, Sr 及び Eu の収着試験結果及 び考察を以下に示す.なお, Eu の結果は平成 27 年度のものである[8]. Eu の蛍光分光分析 も併せて平成 27 年度に実施済みであるため,本報告では割愛する.

#### 黒雲母薄片への Cs, Sr 及び Eu の収着試験結果

図 10 は、液相の pH を 5 及び 8 とした場合の黒雲母薄片への Cs, Sr 及び Eu の収着試験 結果である.図 10(a)及び(b)に示す Cs の収着試験結果では、pH 5 に比べて pH 8 において収 着が大きくなった.また、図 10(a)の pH 5 の場合には、Cs の収着量と黒雲母が有する交換 性陽イオン K の溶出量の比が 1 に近いことから、主にイオン交換によって Cs が黒雲母に収 着したと考えられる.一方、図 10(b)では K の溶出量に対して Cs の収着量が過剰になって おり、黒雲母の等電点が 8 程度[12]であることを考慮すれば、黒雲母表面が負に帯電しやす くなるために陽イオンである Cs の収着が増加したと推測される.前年度まで検討した Eu 収着(図 10(e)及び(f))と比べて特徴的な点としては、収着試験開始直後に Cs の収着が顕著に 進み、その後は液相の Cs 濃度の低下がほとんど見られないことが挙げられる.Cs 収着量が 継続的に増加しないことから、黒雲母薄片内部への拡散浸入が制限されている可



図 10 黒雲母薄片への Cs, Sr および Eu の収着挙動((e), (f)は前年度報告書を引用[8]).

能性がある.一般的に,黒雲母のような 2:1 型層状ケイ酸塩鉱物は,四面体シートの Si が AI に同型置換されているために 2:1 型の単位層が負に帯電し,その層間に K のような陽イ オンを挟み込むことにより多層構造をなす.このような鉱物の層状構造の端部(断口部)にお いては図 11 のような収着サイトが想定されており,特に Cs の収着に関しては,ほつれた エッジサイト(図 11 内の(d))の負に帯電した部分に Cs イオンが収着すると層が閉じられ,構 造が安定化することで Cs が固定化されると考えられている[13][14].図 10(a)及び(b)に示す ように Cs の黒雲母薄片への収着が一定時間後以降において停滞したのは,このような Cs の層構造内部への更なる収着及び拡散が抑制されることが一因であるかもしれない.膨潤 性に乏しい黒雲母においても同様の現象が生じるかについては疑問が残るが,使用した黒 雲母薄片の端部がバーミキュライトのように風化状態にある場合には,端部における Cs 収 着に伴う層構造変化が生じる可能性がある.

図 10(c)及び(d)はトレーサーとして Sr を使用した場合の収着試験結果であるが, Sr 濃度 は時間経過とともに僅かに低下,あるいはほとんど変化が見られなかった.また,図 10(e) の pH 5 における Eu 収着も,Cs 収着と比較すると収着量は微小であった.なお,図 10(f)の pH 8 における Eu 収着は,コロイドとして浮遊していた加水分解種の Eu(OH)<sub>3</sub> が固相添加に 伴って速やかに収着,あるいは沈殿したものと考えられる.一価の Cs よりも二価の Sr,及 び三価の Eu の収着が小さいことについては,ストークス半径が関与していると考えられ



図 11 雲母様鉱物の収着サイト[14][15].

元素	Cs	Sr	Eu
イオンの価数	+1	+2	+3
ストークス半径 [Å]	4.3	6.4	11.0

表3 使用したトレーサーのストークス半径 [16].

る. Cs はストークス半径が小さいため, Cs の正電荷と層間の負電荷の距離が近くなりやす く相互作用が大きくなるとされている[15]. Sr 及び Eu は多価陽イオンであり,表 3[16]に示 すようにストークス半径が Cs より大きく,黒雲母内の負電荷との相互作用が水和水によっ て低減されるため, Cs よりも収着量が小さくなった可能性がある. その一方で,前年度ま での報告書においても述べているが,図 10(e)に示すように Eu の黒雲母薄片への収着は時間 の経過とともに増加しており,黒雲母薄片内への収着及び拡散が継続していると言える. これは,収着に際してほつれたエッジサイト部が閉じられるという Cs 収着の場合とは異な り, Eu の場合には四面体シートの負電荷との相互作用が比較的弱いために層が閉じられず, 層構造内への収着及び拡散浸入が緩やかに続く状態が保たれるためと推測される. なお, 本報告書には示さないが,実施中の Sr 収着に関する予備検討からは,0.1 mM 程度では Sr 濃度が経時的に低下することや,黒雲母粉末を用いた場合には有意に収着することが確認 されつつあり,次年度以降に試験条件を見直した上で Cs や Eu も併せてデータを追加取得 する. また,実環境における核種収着に影響が大きいと考えられるイオン強度の依存性に ついても併せて検討する予定である.

#### SIMS 分析による黒雲母薄片内部への拡散浸入検討

図 12~図 17 は、TOF-SIMS により得られた収着試験後の黒雲母薄片内の元素分布である. これらの分析には、収着試験開始から7日後の黒雲母薄片試料を使用した.図 12~図 17の 各元素データは、黒雲母薄片内部に均一に存在すると考えられる Siの分析強度を1として 規格化されている.これら TOF-SIMS の測定結果は、黒雲母薄片の劈開面(薄片の上面)に対 して一次イオンを照射して連続的にスパッタし、劈開面からの深さ方向の元素分布を取得 している.そのため、黒雲母薄片の断口部から劈開方向への元素浸入の度合いを比較する には、薄片表面に残存した元素の影響が小さいと判断しうる程度のスパッタ深さ(例えば図 12~図 17の横軸 Sputter depth が 0.5 µm 以深)で各測定結果を比較することになる.なお、 図 12~図 17 について、SIMS 分析によって得られる Intensity は元素毎に固有であるため、 単純に元素間の比較を行うことはできない点に注意する必要がある.

図9と図12~図17を比較し、測定部位 center においてはバックグラウンドに近い測定結 果が見られるが、その他の測定部位では有意なトレーサー収着及び拡散浸入が観察された. 図12~図17の測定部位の比較では、いずれのトレーサー及びpH条件においても center, edge 1, edge 2の順に薄片内部へのトレーサーの浸入が増加することがわかる.そして、ト レーサーの増加に伴ってKが減少しており、CsやSr、Euの収着及び拡散浸入に伴ってイ オン交換したKが浸出したことに起因するものと考えられる.

図 12 及び図 13 の黒雲母薄片内の Cs 測定結果から, pH 5 よりも pH 8 において黒雲母薄 片内の Cs 分布が増加しており,図 10(a)(b)に見られる pH 依存性とも整合する.一方で,黒 雲母薄片の端部から離れた center 部においてもバックグラウンドと比べて Cs 分布が有意に 増加した.図 10(a)(b)の Cs 収着試験結果に関する前述の議論における,黒雲母薄片端部























研究報告 5-18

のほつれたエッジサイトへの Cs 収着によって層間が閉じられ層構造内部への拡散浸入が抑制されるとした推測との整合性については、今後の検討課題である.

Sr については,図 10(c)(d)の収着試験結果では液相の Sr 濃度がほとんど減少していなかったものの,図 14 及び図 15 に見られるように黒雲母薄片の端部(edge 1 及び edge2)において有意な Sr 分布の増加が生じており,Sr もまた黒雲母への収着が期待できることが確認された.

Cs, Sr 及び Eu の黒雲母薄片内への拡散浸入については,図 12~図 17 のデータ間で単純 に比較することはできないが,バックグランドからの分布増加という観点で考えると,価 数の小さい元素の方がより薄片内へ拡散浸入しているように見える.今後は,収着期間や トレーサー濃度を考慮しながら, edge 部から center 部の間における分布変化の勾配をとる ことで,トレーサー間の比較検討を試みる.

数学モデルによる黒雲母薄片内の拡散係数評価

本研究では、黒雲母薄片内の層間における核種の移行挙動を二次元の拡散方程式により 評価する.前述の収着試験結果を基に、液相におけるトレーサー濃度の変化と黒雲母薄片 内のトレーサーの拡散移行を関連づけた数学モデル解析を行い、黒雲母薄片内におけるみ かけの拡散係数の評価を試みる.導出の詳細は前年度報告書を参照されたい[8].

二次元の拡散方程式に基づく黒雲母薄片内部におけるトレーサーの濃度変化が式(1),トレーサーの液相中の濃度変化が式(2)となる.

$$\frac{\partial C}{\partial T}\frac{1}{t^*} = \frac{D}{x_1^2} \left( \frac{\partial^2 C}{\partial X^2} + \frac{\partial^2 C}{\partial Y^2} \right)$$
(1)

$$\frac{dC_B}{dT} = S_h \gamma \int \left( C_B - C_{edge} \right) dS \tag{2}$$

$$\frac{\omega L^2}{V} = \gamma \quad (\text{m} \times \pi \text{m} \text{m}) \tag{3}$$

$$\frac{kx_1}{D} = S_h \quad (シャーウッド数[-]) \tag{4}$$

ここで、Dは黒雲母薄片内におけるみかけの拡散係数 $[m^2/s]$ ,  $x_1$ は代表長さ(移行距離)[m], X及びYは無次元長さ $(=x/x_1, および y/x_1)$ ,  $t^*$ は代表時間 $[s](=D/x_1^2)$ , Tは無次元時間 $(=t/t^*)$ , Cは無次元濃度 $(=c/c_B^*)$ ,  $c_B^*$ は溶液中における溶質の初期濃度 $[mol/m^3]$ ,  $C_B$ は液相中におけ る溶質の無次元濃度,  $C_{edge}$ は黒雲母薄片の端部における無次元濃度, Vは溶液体積 $[m^3]$ ,  $\omega$ は黒雲母層厚さ[m], Sは薄片の辺の無次元長さ $(=s/x_1)$ , sは薄片の辺[m], Lは黒雲母の代 表長さ[m] (=  $x_1$ ), kは物質移動係数[m/s]である.これらのパラメータは、シャーウッド数  $S_h$ を除いて収着試験条件から与えられる.式(2)の $S_h(C_B-C_{edge})$ の値は,黒雲母薄片の edge 部 における固相側の濃度勾配に等しいことから,それらを数値解の二次近似により逐次求めた.

図 18 は、図 10(e)に示した pH 5 における黒雲母薄片への Eu 収着試験結果に対して、数学 モデルを適用した例である.同様のフィッティングにより取得した各トレーサー及び条件 におけるみかけの拡散係数を表 4 に示す.pH 8 における Eu 収着については、Eu 加水分解 種の固相への付着及び沈殿が液相濃度変化に含まれていると予想されることから、本研究 の数学モデルにおける想定と異なると考え拡散係数評価を行わなかった.

表4に示すように、使用したトレーサーに対して  $10^{-13} \sim 10^{-11}$  m<sup>2</sup>/s のオーダーの拡散係 数が得られた.第2次レポートにてレファレンスケースとして設定されている母岩中の実 効拡散係数  $3 \times 10^{-12}$  m<sup>2</sup>/s と比較すると[1], Eu では同程度であるが、Cs については一桁大き く、Sr については一桁小さく見積もられた.ただし、今回の拡散係数評価においては、今 後確認しなければならない点がある.一つは、式(4)内の物質移行係数 k の扱いである.今 回の解析において物質移行係数 k は、前年度の Eu 収着に関する試行にて良好な解析結果が 得られた値に固定した.しかし、Cs 及び Sr についても Eu と同じ物質移行係数を適用す



図 18 収着実験結果(液相側)への数学モデルの適用例(Eu, pH 5).

	Cs	Sr	Eu
pH 5	$3.0 \times 10^{-11}$	$2.0 \times 10^{-13}$	$3.0 \times 10^{-12}$
pH 8	$4.0  imes 10^{-11}$	$1.7 \times 10^{-13}$	—

表4 数学モデルより得た黒雲母薄片内のみかけの拡散係数[m<sup>2</sup>/s].

ることの妥当性については、改めてパラメトリックな検討を行い確認する必要があると考 えられる.また、収着試験結果においても言及したように、図 10(c)(d)の Sr 収着試験結果の ように液相濃度変化の勾配が非常に小さいデータもあるため、試験条件を見直した収着試 験を実施した上で拡散係数評価も再度検討する.

#### 4.3.2 緑泥石及び絹雲母への Cs, Sr 及び Eu の収着挙動検討

黒雲母薄片と同様に、緑泥石及び絹雲母の粉末試料を用いた Cs, Sr 及び Eu の収着試験 を行った.図19は緑泥石を用いた場合の収着試験結果、図20は絹雲母を用いた場合の収 着試験結果である.液相濃度測定は、トレーサーとして添加した Cs, Sr, Eu に加え、緑泥 石及び絹雲母に含有する K, Mg, Al, Si について行った.緑泥石、絹雲母ともに、いずれ のトレーサーも顕著に収着しており、特に絹雲母の陽イオン収着能は非常に大きいと言え る.トレーサー間の比較においては、価数の大きいトレーサーの方がより多く収着する傾 向が見られた.

各鉱物の組成や構造を基に、これらの収着挙動について考察する.緑泥石(Chlorite、 (Mg<sub>5</sub>Al)(Si<sub>3</sub>Al)O<sub>10</sub>(OH)<sub>8</sub> (Clinochlore))は 2:1:1 型層状ケイ酸塩であり、 2:1 型の同型置換によ る負電荷と水酸化アルミニウム層の OH<sup>-</sup> 欠損による正電荷が層構造内に存在するため静電 的に結合している. また, 絹雲母(Sericite, KAl2(Si3Al)O10(OH)2)はイライトに類似にするとさ れ、同様の構造と考えた場合、2:1型の同型置換が他鉱物より多く、負電荷を中和する K が 隙間なく層間に挟み込まれる構造となるため,この K は黒雲母と異なりイオン交換し難い 状態にある.このように、各鉱物の特性から考えると陽イオンの収着がさほど期待されな いが、図 19 及び図 20 に示すように各トレーサーが顕著に収着した.この理由として、粉 末試料であるために端部の割合が大きかったことが挙げられる. 前出の図 11 に示すように, 層状ケイ酸塩鉱物の端部では同型置換に起因した負電荷が陽イオンの収着に寄与しやすい 状態であることから、重量あたりの端部の割合が陽イオン収着に大きく影響したと考えら れる.また,絹雲母が緑泥石よりも多くの陽イオンを収着していることについては,絹雲 母(イライト)が2:1型層状ケイ酸塩の中では同型置換の量が多いためと予想される.ただし、 鉱物間の比較については表面積も併せて考える必要があり,各鉱物の比表面積を今後取得 する予定である.図 19 及び図 20 においてはトレーサーの収着と併せて K や Mg, Al の溶 出が確認されているが、収着したトレーサーとの電荷的な相関は特に見られない。特に絹 雲母では Si の溶出も顕著であることから,これらの鉱物含有成分の溶出は端部における鉱 物自体の溶解に伴うものである可能性がある. 今後, 緑泥石及び絹雲母のブランク(トレー サーを添加しない)による浸漬試験によって鉱物成分の溶出を確認する予定である.

図 19 及び図 20 において pH 5 と 8 について比較すると, pH が高い方がトレーサーの収着が増加していることがわかる.これは、これまで言及した層間の負電荷とは別に、層状



図 19 緑泥石粉末への Cs, Sr および Eu の収着挙動.



研究報告 5-23

ケイ酸塩鉱物の末端の OH 基との相互作用に起因するものと考えられる. Hussain らは緑泥 石及びイライトのゼータ電位測定から等電点を評価しており[17],緑泥石については 2.5, イライトについては 3.0 としている. また,本研究の pH 範囲に対するゼータ電位は,緑泥 石及びイライトともにほぼ同じく,pH 5 については約-25 mV,pH 8 については約-30 mV と得られている. これらから,本研究の pH 範囲においては緑泥石及び絹雲母の表面が負に 帯電しており,pH 5 よりも pH 8 において負電荷が大きくなるために,トレーサー収着が増 加したと考えられる.

図 21 は、Eu 溶液及び Eu 収着試験後の蛍光減衰挙動である.有意な蛍光強度が測定でき た範囲について強度の規格化を行い整理した.Eu 溶液について見ると、pH5よりもpH8 において蛍光寿命が長くなった.一般に、液相中の Eu イオン(Eu<sup>3+</sup>)は蛍光発光エネルギー が水分子の OH 振動によって奪われるために蛍光寿命が短くなる.一方、pH8において Eu は加水分解により Eu(OH)<sub>3</sub>のコロイド状態として凝集し、Eu 一つあたりに影響する内圏の 水分子数が Eu<sup>3+</sup>よりも少なくなるため、蛍光寿命が長くなると考えられる.収着試験後に 関して図 21 には pH5 における緑泥石を用いた場合のみを示しているが、蛍光強度自体が Eu 溶液のみと比べて非常に小さかったことに加え、蛍光減衰も速やかだったことから、蛍 光エネルギーが顕著に奪われるような、Eu と固相との密接な相互作用が生じていると推測 される.なお、pH8における緑泥石への収着試験、及び pH5と pH8における絹雲母への 収着試験についても蛍光分光分析を行ったが有意な蛍光強度が得られなかった.特に、pH8 において蛍光減衰が取得できなかったことについては、pH8における Eu の加水分解種が図 21 のように観察できたことを考慮すると、加水分解種として沈殿しているのみならず、緑 泥石及び絹雲母と密接に相互作用している可能性が示唆される.

今後は、実環境における核種収着に影響が大きいと考えられるイオン強度の依存性についても検討する予定である.



図 21 各条件における Eu の蛍光減衰挙動.

#### 4.4 残された課題と今後の計画

平成28年度は、概ね計画通りに収着試験や分析、解析を実施した.前節においても言及 した今後の検討課題について本節にまとめる.

黒雲母薄片を用いた Cs, Sr 及び Eu の収着試験においては,有意な収着挙動が確認でき なかった試験条件もあったため,トレーサー濃度等の試験条件を見直し改めて収着試験を 実施する.数学モデルによる黒雲母薄片内のトレーサーの拡散係数評価に関しても,再取 得したデータを基に解析を実施するとともに,再考が必要なパラメータ(物質移行係数)につ いても検討する.緑泥石及び絹雲母を用いた収着試験に関しては,各鉱物試料の比表面積 を取得するとともに,鉱物からの成分溶出を確認する.また,黒雲母薄片ならびに変質鉱 物を用いた収着試験については,実環境を考慮すると核種収着には共存イオンの影響が大 きいことを考慮して,イオン強度の影響について検討する必要がある.

平成29年度は、2章に示した全体計画に沿えば白雲母及び金雲母薄片を用いた収着試験 に取り組むことになる.白雲母(KAl<sub>2</sub>(Si<sub>3</sub>Al)O<sub>10</sub>(OH)<sub>2</sub>)は花崗岩に含有される場合があるとと もに、絹雲母と組成が類似するため絹雲母の層構造内への核種収着と関連づけた検討が期 待される.また、金雲母(KMg<sub>3</sub>AlSi<sub>3</sub>O<sub>10</sub>(OH)<sub>2</sub>)は黒雲母の八面体部分から同型置換のAl と Fe が抜けた組成であり、八面体部分に起因した負電荷の有無による収着挙動を比較できる と考える.加えて、2八面体の白雲母と3八面体の金雲母といった構造の違いが収着に及ぼ す影響についても調べられよう.しかしながら、今年度までの検討を通じて残された優先 度の高い課題が前述のように多々あることから、白雲母及び金雲母に関する検討はある程 度試験条件を絞り可能な範囲で実施することを検討する.また、研究総括として、当該年 度までの雲母薄片や変質鉱物を用いた収着挙動検討についてとりまとめ、花崗岩を想定し た天然バリア中の核種遅延効果に影響が大きい因子を整理し、より実現象に即した核種移 行評価(処分システムの性能評価)に反映する手法の提示を目指す.

#### 5. まとめ

平成28年度は、前年度までに引き続き、黒雲母薄片及び変質鉱物を用いた収着試験を実施した.トレーサーとして、これまで実施したEuに加え、Cs及びSrを用い、pHをパラメータとして収着挙動を調べた.黒雲母薄片に対する収着検討においては、Euと比べてCsの収着が大きく、薄片内部にも相当量の浸入が確認された.一方で、Csの場合は試験開始直後に収着がほぼ終了するのに対し、Euは緩やかに薄片への収着及び拡散浸入が続くことが確認された.このようなトレーサーによる違いについては、収着データが適切に取得できなかったSrの再試験を含めて、今後検討を継続する.また、緑泥石及び絹雲母への収着検討においては、価数の大きいトレーサーほど収着が大きくなる傾向が確認された.緑泥石及び絹雲母は粉末試料を用いたことから、トレーサーと接触しやすい端部割合が非常に大きく、端部に露出している負の層電荷に対して価数に応じて収着したためと考えられる.

黒雲母薄片内のみかけの拡散係数は 10<sup>-13</sup>~10<sup>-11</sup> m<sup>2</sup>/s オーダーと試算されたが,再試験結 果の適用と使用パラメータ見直しという点で検討の余地がある.

## 引用文献

- [1] 核燃料サイクル開発機構:わが国における高レベル放射性廃棄物地層処分の技術的信頼性-地層処分研究開発第2次取りまとめ-分冊3地層処分システムの安全評価(1999).
- [2] Y. Niibori, H. Futamata and H. Mimura: Evaluation of Radionuclide Transport in Rock Matrix with Heterogeneous Distribution of Retardation Coefficient. Proc. of 16th Pacific Basin Nuclear Conference (16PBNC), P16P1074, 1-6 (2008).
- [3] 弐又裕文,新堀雄一,三村均:マイクロモックアップ法による遅延効果の空間分布の 評価手法の検討, 日本原子力学会東北支部第31 回研究交流会講演要旨集, 9-10 (2007).
- [4] 杤山修,高須亜紀,池田孝夫,木村英雄,佐藤正知,長崎晋也,中山真一,新堀雄一, 古屋廣高,三頭聰明,山口徹治:核種移行モデルにおける収着分配係数の概念とその 適用性,原子力バックエンド研究,5(1), 3-19 (1998).
- [5] 吉田英一,西本昌司,長秋雄,山本鋼志,勝田長貴:地下花崗岩体の変質とその形態 一産総研岡山応力測定用深部花崗岩コア試料の変質を例に-,応用地質,49(5),256-265 (2008).
- [6] S. Nishimoto, H. Yoshida: hydrothermal alteration of deep fractured granite: Effects of dissolution and precipitation, *Lithos*, **115**, 153-162 (2010).
- [7] S. Nishimoto, H. Yoshida, Y. Asahara, T. Tsuruta, M. Ishibashi, N. Katsuta: Episyenite formation in the Toki granite, central Japan, *Contrib Mineral Petrol*, 1-12 (2014).
- [8] 原環センター:平成 26 年度放射性廃棄物共通技術調査等事業 放射性廃棄物重要基礎 技術研究調査(国庫債務負担行為に係るもの)報告書(H27年度分),研究報告5.(2016).
- [9] 原環センター:平成 26 年度放射性廃棄物共通技術調査等事業 放射性廃棄物重要基礎 技術研究調査(国庫債務負担行為に係るもの)報告書(H26年度分),研究報告5.(2015).
- [10] https://www.kth.se/en/che/medusa
- [11] 南條光章:分析化学実技シリーズ応用分析編1巻表面分析,共立出版 (2011).
- [12] 澁谷朝紀,西川義朗,乾真一,内館信幸,油井三和:*Se の岩石および鉱物に対する吸着挙動に関する研究*,動力炉・核燃料開発事業団 東海事業所 (1994).
- [13] 奥村雅彦,中村博樹,町田昌彦:福島環境修復に向けた計算科学技術:セシウム汚染廃 棄土壌減容のための第一原理計算, Computational Science & Engineering (計算科学 技術部会 ニュースレター), 20, 10-23 (2013).
- [14] B. Delvaux, N. Kruyts, E. Maes, et al.: Fate of Radiocesium in Soil and Rhizosphere, *Trace Elements in the Rhizosphere* (edited by G.R. Gobran, W.W. Wenzel, E. Lombi),

CRC Press, Florida, 61-91 (2001).

- [15] M. B. McBride: Environmental chemistry of soils, Oxford University Press, New York (1994).
- [16] Yizhak Marcus : Ion properties, CRC press (1997).
- [17] S. A. Hussain, S. Demirci, G. Özbayoğlu: Zeta Potential Measurements on Three Clays from Turkey and Effects of Clays on Coal Flotation, J. Colloid Interface Sci., 184, 535-541 (1996).

## 平成 28 年度 外部発表

<外部発表>

- [1] 千田太詩,豊田丈通,新堀雄一:緑泥石および絹雲母への陽イオン核種収着挙動,第32 回バックエンド夏期セミナー要旨集 (2016). 【ポスター発表】
- [2] 豊田丈通,千田太詩,新堀雄一:薄片状黒雲母へのユウロピウムの収着における pH 依存性,日本原子力学会「2016 年秋の大会」要旨集,1D21 (2016).【ロ頭発表】
- [3] Taiji Chida, Tomoyuki Toyota, Yuichi Niibori: Sorption Behavior of Cationic Radionuclides on Biotite Flakes at pH 5, Proceedings of WM2017 Conference, Phoenix, USA, March 5-9, Paper No. 17326 (2017).【査読有り論文,ポスター発表】(accepted)

<受賞>

第32回バックエンド夏期セミナーにて「緑泥石および絹雲母への陽イオン核種収着挙動」を 発表し、日本原子力学会バックエンド部会よりポスター賞を受賞.

# 研究報告6

高レベル放射性廃棄物処分に関わる アジェンダ・セッティング(政策課題設定)の 基礎的研究

東京大学 大学院工学系研究科

小松崎 俊作

# I. 研究題目

高レベル放射性廃棄物処分に関わるアジェンダ・セッティング(政策課題設定)の基礎的研究

# II. 研究の背景・目的

東日本大震災及び福島第一原子力発電所事故は、それまで気候変動対策やエネルギー安全保障 などの観点から世界各国で推進の気運が高まっていた原子力発電政策を大きく転換するきっか けとなり、各国で改めて脱原発を含めたエネルギー政策論争が巻き起こっている.一方で、原子 力発電の継続の如何に関わらず、少なくとも過去の発電等で生じた放射性廃棄物について処分政 策を検討する必要があるのはどの国も同じであり、また我が国においては事故・除染由来の廃棄 物なども新たに発生し、放射性廃棄物の処分はより重要性を増した政策課題となった.しかし、 事故によって高まった放射性廃棄物処分に対する社会的認知にも関わらず、最も重要な高レベル 放射性廃棄物(HLW)の最終処分施設立地についての政策的議論は、これまでのところ実質的には ほぼ進展がなかった.これは、例えば、1990~1991年のフランスで、全国的な反対運動を受け て首相が処分地選定事業を中止し、1年間のモラトリアムの間にクリスチャン・バタイユ国会議 員による総合調査を行い、抜本的な政策改善を図った例や、韓国において2003~2004年に全羅 北道扶安郡で起こった処分施設立地に関わる紛争を踏まえて、イ・ヘチャン国務総理大臣らの主 導で大幅な政策転換を図った例とは対照的である.

筆者らはこれまでに日本・スイス・フランス・韓国における放射性廃棄物処分施設立地に関わ る紛争事例を調査・研究し(Komatsuzaki, 2013;山口ら, 2011; Komatsuzaki, et al., 2010;西郷 ら, 2010 など),その結果,下図1に示すようなステークホルダーの態度形成モデルを構築する に至った.高レベル放射性廃棄物処分を実現するためには,まず福島第一原子力発電所事故で大 きく損なわれた専門家や政府に対する信頼を回復し,人々が納得する政策を提示する必要がある (社会的意思決定を行う「素地」が醸成される必要がある).そのためには,社会全体が処分を「今 意思決定・実施すべき政策である」という意識を共有すること,すなわちアジェンダ・セッティ ング(政策課題設定)が不可欠である.ただし,アジェンダ・セッティングのあり方は国の制度・ 文化等のコンテクストを踏まえて検討するべきである.

そこで、本研究では、処分事業に対する国民・社会の理解促進と信頼性向上をはかる上での前提 条件となるアジェンダ・セッティングについての研究を通じて、社会的意思決定に関わる研究の 効率的な進展に貢献し、処分事業の社会的側面に関する理解を深めることを最終目標とする. そ のために、本研究は(1)高レベル放射性廃棄物処分のためのアジェンダが設定されるための要因 を抽出し、(2) 我が国における高レベル放射性廃棄物処分のために有効なアジェンダ・セッティ ングのあり方を提示することを目的とする.



(図1:放射性廃棄物処分施設/政策受け入れに関わるステークホルダーの態度形成モデル)

本研究では、それ以前の研究も含めて多くの事例研究を実施して、アジェンダ・セッティング のプロセスについては一定の定性的理解を得た.放射性廃棄物処分事業が進展している国には限 りがあり、過去の研究対象となった事例の多くは海外事例であった.我が国の文脈を踏まえてア ジェンダ・セッティングを設計するためには、国内事例・環境の研究も必要であるが、やはり対 象となり得る事例には制約がある.また、現実の行政・政策実施の観点から、地元住民などへの インタビュー調査を含めた研究を遂行することが、必ずしも受け入れられない可能性もある.

一方で、処分地選定に向けた第一歩として、いわゆる「科学的有望地」の公表など、具体的政策が実施される見通しがあり、処分施設立地という目標を達成するため、具体的な方策(特にアジェンダ・セッティングの観点で)がより強く求められるという状況もある. HLW 処分とは必ずしも一致しない政策領域だが、近年設定された「地方創生」というアジェンダ・セッティングは、地方自治体が原子力あるいは放射性廃棄物処分事業をまちづくりの観点で見直すきっかけとなるかもしれない.

こうした状況,タイミングを踏まえて,平成28年度は,これまで数年にわたって行ってきた 社会調査データを活用して,定量データの分析を通じた,具体的施策,ないしその影響プロセス の検討に注力することとした.また,「科学的有望地」の公表を見据えて,公表の前後での態度変 容を観察・分析するための社会調査と,パネルデータを用いた中長期的な態度の変遷を分析する ための社会調査を実施した.加えて,本研究事業が後半2年に入ったことも考慮して,過去の研 究成果を対外発表することにも積極的に取り組んだ.

第一に、「周囲の意見」とそれに関する認知が態度形成に与える影響について、過去の社会調査 データを用いた定量的分析を行った.これまでに行った定性的事例研究では、特に受け入れを検 討する自治体において、社会一般で観察されるほどには HLW 処分施設受け入れに対して強硬に 反対する市民ばかりではなかった.一方で、2011年の福島第一原子力発電所事故後には、当研究 における社会調査で、HLW 処分施設を受け入れてもよいとする回答者の割合が増加していたが、 例えばそうした回答者の居住する自治体が実際に文献調査に応募するとなった場合、必ずしもそ の態度を維持するとは言い切れないという疑問もあった.アジェンダ・セッティングと直接関係 しない論点であるが、このような「ホンネとタテマエ」を理解することは、(1) アジェンダ・セ ッティングによって形成された「ホンネ」を実行に移す、あるいは(2)「ホンネ」があったとし ても、コミュニティの維持・一体感のために「タテマエ」で行動する、といったことのために必要な施策を検討することにつながる.こうした「周囲の意見」とそれに対する認知が態度形成に 与える影響を考慮すれば、アジェンダ・セッティングや合意形成、公衆討議において、効果的な 「範囲」(有権者・参加者等)の設定ができるようになることが期待される.

第二に,2011年の福島第一原子力発電所事故が人々の態度形成に与えた影響の分析を継続した.単に事故が及ぼした影響を把握することが主眼ではなく,態度形成過程を理解するため,事故を「自然実験」と見なした検討を行う.具体的には,アジェンダ・セッティング(ないしそのきっかけとなった施策)による態度形成への影響を把握し,有効な施策を検討するために,人々の態度形成過程を定量的に検証することが必要である.そこで,過去の定性的研究で推定されてきた二段階の態度形成過程(二重過程モデル)を検証するため,人々の原子力・HLW処分に対する関心(態度形成過程(精緻化見込みモデル(ELM)でいう「中心ルート処理」か「周辺ルート処理」か)を決める要因)が,福島第一原子力発電所事故によってどのように変化したかを分析した.

第三に、これまで継続して実施してきた、HLW 処分に関わる人々の態度についての社会心理 学的調査を継続した.ただし、今年度は「科学的有望地」の公表が予定されているため、そうし た情報提供、フレーミングが態度形成に与える影響を分析するため、例年実施するパネル調査と は別に、「科学的有望地」の公表前後で実施する社会調査も設計した.これは「周囲の意見」によ る影響と同様、当事者意識、「範囲」の設定など、態度形成(ないし表出)に影響を与える要因の 抽出につながる.

# III. 研究成果

#### 1. 「周囲の意見」が態度形成に与える影響の分析

#### 1.1. 研究の背景と目的

東日本大震災,及びその後の福島第一原子力発電所の事故は,原子力規制委員会の設立や,ド イツの脱原発への動きなど,国内外の原子力発電・サイクル政策論議に大きな影響を与えたこと は言うまでもない.しかしながら,我が国においては,事故後,事故由来の新たな放射性廃棄物 の処分ニーズや,放射性廃棄物に対する社会的認知が高まったにもかかわらず,高レベル放射性 廃棄物(HLW)処分についての政策的な議論は進展していない.このことは,放射性廃棄物処分 に関する社会的関心が高まった後に,放射性廃棄物処分に関する議論が進展した他国の事例1と は対照的である.

今後,我が国が原子力発電に頼ることになるか否かにかかわらず,これまでに生成された放射 性廃棄物は何らかの形で処分を行わなければならない.その意味で,原子力がサステイナブルな エネルギー源であるかどうかといった議論は,放射性廃棄物の処理方法に関する何らかの決定や 合意がなされない限り,そもそも現実的ではないということになる.

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> 例えば、1990~1991年のフランスでは、HLW 処分地の決定過程において全国的な反対運動が発生し、首相 による1年間のモラトリアムが宣言された後、バタイユ議員による抜本的な政策改善の提案があった.2003~ 2004年の韓国においては、全羅北道扶安郡での紛争のあと、イ・ヘチャン国務総理らによる抜本的な政策の改 善がなされている.

また,エネルギー供給のサステナビリティのみならず,放射性廃棄物処分をどのようにして行 うのかという政策的課題は,ガバナンスのサステナビリティという観点からも極めて重要な課題 であるといえる.我が国においては,2007年1月に,HLW処分場の立地検討に先立つ文献調査 に,高知県東洋町が初めて応募を行っている.しかし,応募前後を通じて,町内は賛否に揺れて 混乱し,結果として応募を主導した町長が4月に辞職,選挙を経て応募反対の立場をとる新町長 によって応募が取り下げられるに至った(和田ら2009;西郷ら2010;Komatsuzaki,2014). 政治的決定としては一定の決着が見たことになるが,事後,反対派にとってみても,このような 決着が町全体のガバナンスにとって禍根を残した決着であったという指摘もなされている

(Komatsuzaki, 2014).

こうしたエネルギーやそれをめぐる政策やコミュニティに関するサステナビリティにとって 重要な HLW 処分の問題について,東日本大震災や,その後の福島第一原子力発電所の事故とい った大きな事象が発生したにもかかわらず,なぜ我が国においては政策課題の設定(アジェンダ・ セッティング)が行われなかったのであろうか.

一つのルートとして、震災後の原子力に関連するイシューについての人々の態度形成の在り方 が重要であると考えられる.震災以降,多くの人が放射能に恐怖を感じ、不安の声が大きくなる 状況の中では、おそらく多数派であろう原発・処分場の反対派は声を上げやすくなり、賛成派は 声が小さくなっていったことが予想される.このようなプロセスは、社会心理学において、「沈黙 の螺旋」として理論化されており(Noelle-Neumann, 1993)、人々が賛成派・反対派に分かれる 社会的な態度をめぐって、一般的に見られる現象である.

特に,HLW 処分のような,本音で態度を表明しにくい対象の場合,自分が多数派か少数派か という認知が,態度の表明に影響を与えやすいと考えられる.このような場合,自派が多数らし いと認識した人々は,自説を主張しやすくなり,公的な意見表明としてよりいっそう「聞こえや すく」なる.一方,少数派の側は主張しにくく沈黙しがちになる.このような過程が繰り返され ることを「螺旋過程」と呼ぶ.螺旋過程が生じる結果,もともとの差が小さくても,結果として 大きな差異が生み出され,多数派形成が進行していく.すなわち,「もともとの差が小さくても」, すなわち両方の派閥に考慮されるべき重要な論点があったとしても,螺旋過程が生じる結果,圧 倒的な大差となり一方の意見が黙殺されることが起こりうるのである.

こうした「沈黙の螺旋」過程は、より一般的な態度形成に関する「二重過程モデル」の中に位 置づけることもできる.二重過程モデルとは、人間には二つの情報処理様式があるとする理論的 枠組みであり、関連する多くのモデルが提案されているが、心理学の分野におけるもっとも代表 的なものに精緻化見込みモデル(Petty and Cacioppo, 1986)がある.精緻化見込みモデルとは、 人間の態度形成に、対象となるイシューの内容を詳細に検討して態度を形成する中心ルートと、 詳細に立ち入らず、周辺的情報によって判断するルート(周辺ルート)があると考えるモデルで あり、現在でもマーケティングや政策の満足度に関する研究への応用が多く行われている<sup>2</sup>.特に 原子力に関連するイシューのように、リスクを伴う科学技術に関する住民の態度形成の分析には しばしば活用されており、例えば先に挙げた高知県東洋町の事例について、和田ら(2009)や

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> 前者の例として,後に紹介する Liu and Shrum (2009),後者の最新の研究として, Andersen and Hjortskov (2016) がある.
Komatsuzaki (2014)が、二重過程モデルによる解釈を試みている.これらの研究では、周辺ルートによって住民の態度形成が行われることが課題設定の阻害要因となりうることが指摘されている.

ここで、HLW 処分に関するイシューに関して、中心ルートによる態度形成に用いられる「中 心的情報」と周辺ルートによる態度形成に用いられる「周辺的情報」にはどのようなものが考え られるのだろうか.前者については、科学的根拠のあるリスクやベネフィットの情報が考えられ、 後者としては、情報源の信頼性や同じ主張をしている情報の量などが指摘されている(中谷内、 2004;和田ら、2009).この見方からすれば、先に挙げた「沈黙の螺旋」は、「周囲の意見」を周 辺的情報として周辺ルートを用いて態度形成をしたものであると解釈することも可能である.人 が周辺ルートを用いるか中心ルートを用いるかは、関与度(対象となるイシューへの関心やこだ わり)や知識による.すなわち、関与度や知識が高い人々は対象に対して熟考することが動機づ けられ中心ルートによる態度形成を行うが、関与度や知識が低い人々は熟慮のための動機付けや 能力が低いために周辺的情報を用いた周辺ルートによる態度形成を行う(深田、2004)

HLW 処分の文脈において、「周囲の意見」は、ここでの解釈のように、周辺的情報の一部として効果を持つものなのであろうか.また、中心ルートを用いて態度形成を行う集団には、「周囲の意見」はどのような効果を持つのであろうか.さらに、国内外の事例分析から明らかなように(西郷ら 2010;山口ら 2011)、HLW 処分場受け入れの支持派と反対派で、また HLW 処分に関連する影響の諸側面について異なった態度形成が行われていると考えられることも重要である.

以上を踏まえ、本稿では、HLW 処分に関する態度形成の過程について、以下の問いに答える ことを目的とする.

- 中心ルートを用いると考えられる集団と周辺ルートを用いると考えられる集団では、態度形成において「周囲の意見」がもたらす影響は異なっているのか?
- この影響は支持派と反対派で、あるいは、態度形成の対象となるイシューによって異なって いるのか?

これらの問いに答えるため、本研究では、2016年2月~3月に実施したオンラインによる質問 紙調査の結果を分析する.この分析を通じて、社会的影響の一つの形態であると考えられる「周 囲の意見」が、HLW 処分に関するイシューの態度形成において、二重過程モデルに基づく情報 処理の中でどのように機能するかについて、支持派と反対派、またイシューに関連する複数の態 度について検討し、HLW 処分についての政策課題の設定に関する含意を導く.

本稿の構成は以下のとおりである.次節では、二重過程モデルに基づく本研究の枠組みと、それに基づいて仮説を提示する.1.3節では本研究で実施した調査の概要と、本稿における変数の操作化について述べる.1.4節では分析の結果を提示し、1.5節でまとめと示唆、本研究の限界と 今後の展望を述べる.



図 1-1 「周辺的情報」の判別と Liu and Shrum (2009) の枠組み

## 1.2. 分析の枠組み

ある情報(本稿では「周囲の意見」)が、精緻化見込みモデルでいう、周辺ルートで用いられる 情報(周辺的情報)なのか、中心ルートで用いられる情報(中心的情報)なのかについて観察さ れたデータをもとに判別する際には以下に述べるような注意が必要となる.もし、「周囲の意見」 を、周辺的情報(であり、中心的情報ではない)と考えるのであれば、周辺ルートを用いると考 えられる集団では、周囲の意見によって意見が異なり、中心ルートを用いると考えられる集団で は、周囲の意見に関する情報の違いによって意見に変化はないという結果が観察されることにな る(図1-1 左の下向きの矢印).しかしながら、逆に、中心ルートを用いると考えられる集団の意 思決定に関して、平均としては刺激の効果が調査の結果において検出されない場合でも、それは 必ずしも「周囲の意見」が周辺的情報としてのみ用いられていることを意味しない(図1-1 左の 上向きの矢印).

このことを説明する枠組みとして、周辺ルートを用いると考えられる集団に「周辺的情報」と して用いられる情報が、中心ルートを用いると考えられる集団にも用いられており、その効果の 方向性が集団内の性質の違いによって異なる場合がある(その結果、中心ルートを用いると考え られる集団全体でみると、その情報の効果は「平均的には」観察されない)ことが Liu and Shrum (2009)によって指摘されている(図 1-1 右).

Liu and Shrum (2009) はまず,電気製品を紹介するウェブサイトのインターフェイスの向上 が,ブランドイメージに与える影響について,被験者の関与度の高低(中心ルートか周辺ルート か;実験的に操作している)に応じて平均的な効果が異なることを示している.具体的には,関 与度の低い(周辺ルートを用いていると考えられる)集団では,インターフェイスの向上がブラ ンドイメージの向上に結びついているが,関与度の高い(中心ルートを用いていると考えられる) 集団では,インターフェイスの向上がブランドイメージの向上に結びつかない.

しかしながら、中心ルートを用いると考えられる集団について、ウェブサイトのインターフェ イスの向上がブランドのイメージに結びつかないのが、インターフェイスの向上が「周辺的情報」 に過ぎないと考えるのは、製品選択の際の判断要素としてのインターフェイスの現実における重 要性を鑑みると、自然ではない、そこで、Liu and Shrum(2009)はパソコンについての知識の 高低でさらにそれぞれの集団を分け、分析を実施した、その結果、関与度の低い(周辺ルートを 用いていると考えられる)集団では、知識の高低にかかわらず、インターフェイスの向上がブラ ンドイメージの向上に結びついているために、全体としてもインターフェイスの向上の効果が検 出されているが、関与度の高い(中心ルートを用いていると考えられる)集団では、知識の高い サブ集団において、インターフェイスの向上の正の効果が検出される一方、知識の低いサブ集団 においては、インターフェイスの向上の負の効果が検出され、その結果、全体平均としてインタ ーフェイスの向上の効果が検出されなくなっていることが明らかとなった.これは、周辺ルート を用いると考えられる集団は、インターフェイスの内容について詳細に検討することなしに、「イ ンターフェイスが良い」ということのみをもってブランドイメージを向上させるのに対し、中心 ルートを用いると考えられる集団は、よくなったインターフェイスそのものの内容を踏まえ、も ともとそうしたインターフェイスの扱いに慣れている集団(コンピュータの知識が高い集団)に おいては、そのインターフェイスの扱いに慣れていない集団(コンピュータの知識が低い集団) においては、かえってブランドのイメージが低下していることを示している.すなわち、中心ル ートを用いると思われる集団内においても、その中の属性の違いによってさらに態度形成過程が 異なることが示唆されているのである.

本稿で扱う HLW 処分場の受け入れに関する態度形成において,「沈黙の螺旋」理論でいう「周 囲の意見」は、周辺ルートの態度形成で用いられる情報(周辺的情報)として,あるいは、中心 ルートの態度形成で用いられる情報(中心的情報)として機能するのだろうか.以上の枠組みを 踏まえると、集団の属性(ここでは支持派か反対派か)や態度形成の対象となるイシューによっ て,「周囲の意見」が果たす機能に差異が存在すると考えられ、この点にも注意が必要である.そ こで本稿では、後述する 18 項目と、支持派・反対派それぞれの集団における態度形成について、 「周囲の意見」が、支持派・反対派、それぞれの集団において、どのように用いられるのかにつ いて検討する.

### 1.3. 調査の概要と変数の操作化

### 1.3.1. 調査期間·対象

2016年2月中旬~3月上旬にかけて、日本全国を対象に、オンラインによる質問紙調査を行った. 調査は震災前の2011年から継続的に実施しており(高浦ら,2013),本調査では、計1194名から回答を得た. このうち、本稿の分析対象は、前年調査の質問項目を用いたことから、2015年2月に行われた調査から継続して調査に参加したパネル回答者954名である. この954名と、新たに調査に参加した新規回答者240名のサンプルはいずれも(株)クロスマーケティングの保有するモニターから得たものである. ここでの分析対象であるパネル回答者の性別は、男性610名、女性344名で、平均年齢は51.5歳であった.

このように、本研究の分析対象は、調査会社のモニターから選ばれた、オンラインの質問紙調 査への回答者であり、しかもパネル調査への回答者であることから、結果の外的妥当性は、自ず と限定的なものにならざるを得ない.しかしながら、以下に述べるように、「周囲の意見」に関す る環境については、ランダムに割り付けを行ったため、パネル回答者の集団の中での環境の効果 に関しては妥当な推論が可能である.

### 1.3.2. 質問項目

本調査では、高浦ら(2013)で報告されている 2011 年の調査内容を継続して尋ねている.詳細な質問内容については高浦ら(2013)に記載があるので、ここでは本稿で着目する質問についてのみ述べるにとどめる.

まず,Liu and Shrum (2009)の分析では、中心ルートによる態度形成と周辺ルートによる態 度形成を実験的に操作しているが、質問紙調査においてはこのような認知に係る操作を実施する ことは極めて難しい.一方、二重過程モデルを参照した原子力に関する研究を見ると、原子力発 電への態度の規定因について検討した角田 (2000)や大山 (2001)は、知識の高低によって態度 を規定する因子が異なることを示しており、本稿では、これらの研究に倣って、中心ルートを用 いていると想定される集団と周辺ルートを用いていると想定される集団の分類を、知識の高低で 分類することとした.2016年の調査には、原子力に関する知識を質問に含んでいないため、前述 のように、本分析では対象をパネル回答者に絞り、2015年調査における知識に関する質問への回 答を基準に知識の高低を分類した.具体的には、「あなたは、原子力発電に関する以下の事柄につ いて、どのくらいよく知っていますか.」という質問群のうち、「高レベル放射性廃棄物」につい て、「1.人に説明できる」「2.よく知っている」「3.聞いたことはある」「4.まったく知らない」の4 件法で回答を得たものから、前二者の回答者を「高知識群」、後二者の回答者を「低知識群」と分 類した.

この分類を前提に、本稿の分析では、以下に示すように、「周囲の意見」が態度形成に及ぼす影響を、特に着目すべき回答者の属性―ここでは「HLW 処分場立地の受容」の程度―と、形成の対象となる態度別に検討した. (2)では群を分けた実験的操作を行っている.

(1)調査時に処分施設誘致の文献調査に対する態度を測定し,回答者を反対派もしくは支持派にグルーピングした.

(2) それぞれのグループに、「自分の意見は多数派である」もしくは「自分の意見は少数派である」 ことを示す統計情報のどちらか一方をランダムな確率で提示した.

(3)上記の操作後,高レベル放射性廃棄物の地層処分に対するネガティブな意見及びポジティブな 意見に対する,同意の程度を測定した.

(1)本研究では、特に着目する回答者の属性に関する変数として、「HLW 処分場立地の受容」の 程度を取り上げた.具体的には、「もしあなたのお住いの自治体が、高レベル放射性廃棄物処分施 設誘致の文献調査に立候補した場合、あなた自身はそれを支持しますか.」という質問について、

「1.支持する」「2.やや支持する」「3.あまり支持しない」「4.支持しない」の4件法で回答を尋ね, 前二者の回答者を「支持派」,後二者を「反対派」と分類した.

(2)本稿の分析で検討したい主要な効果は、「周囲の意見」が態度形成に及ぼす影響である.「周 囲の意見」を実験的に操作するため、(1)のグループそれぞれについて、以下の二つのシナリオの うちいずれかをランダムに提示した.反対派多数シナリオは、支持派にとっては「自分の意見が マイノリティ」、反対派にとっては「自分の意見がマジョリティ」、支持派多数シナリオは逆に、 支持派にとっては「自分の意見がマジョリティ」、反対派にとっては「自分の意見がマイノリティ」 として認識されることを意図した実験的刺激である.なお、シナリオ内の統計情報は、調査者が 意図的に操作したものであることから、調査終了時に、そのような操作があったことを開示し、 回答者に謝罪した.

- 反対派多数シナリオ:「本調査における既回答者から抽出した結果では,自分の自治体が文献 調査に立候補した場合,「支持する」が3割,「支持しない」が7割であることがわかってい ます.」
- 支持派多数シナリオ:「本調査における既回答者から抽出した結果では,自分の自治体が文献 調査に立候補した場合,「支持する」が7割,「支持しない」が3割であることがわかってい ます.」

ここまでの分類の結果として得られた各群のサンプル数を表 1-1 に示す.

(表中数字	は N)	高知識/反対	高知識/支持	低知識/反対	低知識/支持	計
反対派多数ジ	/ナリオ	128	78	219	54	479
支持派多数ジ	/ナリオ	133	63	222	57	475
計		261	141	441	111	954

表 1-1 群の分類とサンプル数

(3)本研究で検討の対象とする態度としては、放射性廃棄物処分場が立地したとしたときの、ポジティブな影響とネガティブな影響、それぞれ 9 項目、計 18 個の言説に対する賛否を用いる. ネガティブな影響に関する言説は、「1.人々の意見を尊重していない」「2.特定の関係者の利益のために行われている」「3.立地場所が公正な方法で決められていない」「4.やり方に無駄が多い」

「5.役に立たないものを造る」「6.環境を破壊している」「7.税金を無駄遣いしている」「8.安全性 が確保されていない」「9.情報が適切に公開されていない」の9項目,ポジティブな影響に関する 言説は,「10.人々の暮らしに役立つ」「11.人々の生命と財産の安全のために役立つ」「12.雇用の促 進に役立つ」「13.日本経済に貢献する」「14.美しい国土づくりのために必要」「15.私たちの世代に とって必要」「16.子どもや孫の世代にとって必要」「17.科学技術によって安全性が確保されてい る」「18.危険性などの情報が適切に公開されている」の9項目である.それぞれの言説に対する 賛否を「1.そう思う」「2.ややそう思う」「3.あまりそう思わない」「4.そう思わない」の4件法で 尋ね,回答を比較した.

「沈黙の螺旋」理論からは、少数派と認識した回答者は、自派と一致する意見への同意の程度 が弱まり、反対に、多数派と認識した回答者は自派と一致する意見への同意の程度が強まること が予想される.つまり、「沈黙の螺旋」理論が正しければ、支持派多数の環境下では、ポジティブ 情報に対する賛成が増え、ネガティブ情報に対する反対が増える一方、反対派多数の環境下では、 ポジティブ情報に対する反対が増え、ネガティブ情報に対する賛成が増えるはずである.

また,この「周囲の意見」が精緻化見込みモデルにおける周辺的情報として機能しているとすれ ば,周辺ルートを用いると考えられる集団(ここでは低知識群)においてこうした傾向がみられ る一方で,中心ルートを用いると考えられる集団(ここでは高知識群)においてはそうした傾向 はみられないといった現象が観察されると考えられる.

## 1.4. 結果

図 1-2・図 1-3 は、支持派多数の環境と反対派多数の環境における態度を、知識の高低の各群 (それぞれ中心ルート・周辺ルートを用いて態度形成を行うと考えらえる群で、前者を実線、後 者を破線で示している)と、支持派・反対派を分けて、18項目のイシュー別に示したものである

(図1-2・図1-3はそれぞれネガティブ情報・ポジティブ情報に対する態度に関する結果である). 縦軸方向の数値は、それぞれの情報に対して、「そう思う」と回答した場合を4、「そう思わない」 と回答した場合を1としたときの、それぞれの環境と群における回答の平均値をとっている.ま ず、基本的に確認できることとして、ネガティブ情報への賛否(図1-2)については、反対派の方 が同意の度合いが高く、支持派の方で同意の度合いが低い.同様に、ポジティブ情報への賛否(図 1-3)については、支持派の方が同意の度合いが高く、反対派の方で同意の度合いが低い.



図 1-2 支持派多数・反対派多数の環境の違いによるネガティブ情報に対する態度の違い

次に、二重過程モデルによる解釈の妥当性を確認するため、二つのシナリオの下での高知識群 (実線;中心ルートで態度形成を行うと考えられる集団)と低知識群(破線;周辺ルートで態度 形成を行うと考えられる集団)の態度の差(各グラフにおける傾き)を考える.「周囲の意見」が 周辺的情報として用いられると考えられる場合、支持派・反対派問わず、周辺ルートで態度形成 を行うと考えられる集団(低知識群)において「沈黙の螺旋」現象が観察され、中心ルートで態 度形成を行うと考えられる集団(高知識群)においては「沈黙の螺旋」現象は観察されないはず である.つまり、「周囲の意見」を周辺的情報として用いると想定した精緻化見込みモデルに基づ く態度形成が行われるとしたとき、低知識群(破線、すなわち周辺ルートで態度形成を行うと考 えられる集団)について、ネガティブ情報(図1・2)への態度で右下がり、ポジティブ情報(図1・ 3)への態度について右上がり、また、高知識群(実線、すなわち中心ルートで態度形成を行うと 考えられる集団)においてはいずれも傾きがない場合に予測通りの現象が観察されていることに なる.



図 1-3 支持派多数・反対派多数の環境の違いによるポジティブ情報に対する態度の違い

表 1-2 は、ネガティブ情報・ポジティブ情報それぞれの態度について、四つの群について、支 持派多数の環境と反対派多数の環境で差異がみられるか否か(「沈黙の螺旋」現象がみられたかど うか、グラフ上で有意な傾きがあるかどうか)について、平均値の差の検定結果をまとめたもの である.支持派の低知識群(周辺ルートで態度形成を行うと考えられる群)ではサンプル数が限 られていることもあり、有意な差を見出すまでには至らない項目もあるが、図 1-2・図 1-3 も合 わせて見ると、多くの項目において<sup>3</sup>、支持派・反対派を問わず、高知識群(中心ルートで態度形 成を行うと考えられる群)では、多数派か否かにかかわらず態度は比較的不変であるのに対し、 低知識群(周辺ルートで態度形成を行うと考えられる群)では、「沈黙の螺旋」理論の予測する通 りの社会的影響を受けていることが分かる.この結果は、放射性廃棄物処分に関するいくつかの イシューにおいて、「周囲の意見」が周辺的情報として用いられている場合があることを示してい るものと考えられる.

						【文持派】	
			周辺ルート	中心ルート	周辺ルート	中心ルート	
			(低知識群)	(高知識群)	(低知識群)	(高知識群)	
		「沈黙の螺旋」理論の予測	+		+		
	1	人々の意見を尊重していない	+		++		
	2	特定の関係者の利益のために行われている	(+)		(+)		
贽	3	立地場所を公正な方法で決められていない	+++		++		
	4	やり方に無駄が多い	++		++		
ž	5	役に立たないものを造る	+++		(+)		
Ť	6	環境を破壊している					
-14	7	税金を無駄遣いしている	+++		(+)		
	8	安全性が確保されていない					
	9	情報が適切に公開されていない					
	10	人々の暮らしに役立つ	(+)				
	11	人々の生命と財産の安全に役立つ	(+)				
贽	12	雇用の促進に役立つ	++			+++	
清	13	日本経済に貢献する	+++				
7	14	美しい国土づくりのために必要	+		(+)		
5	15	私たちの世代にとって必要	++			(+)	
ж	16	子どもや孫の世代にとって必要	(+)		++		
	17	科学技術によって安全性が確保されている	+++		(+)		
	18	危険性などの情報が適切に公開されている	++		++		

表 1-2 支持派多数の環境と反対派多数の環境での態度(平均)の差に関する検定結果

1 = 542631

1+++2531

注:+は「沈黙の螺旋」理論が予測する方向に、一は予測とは逆の方向に統計的に有意な差が見出されること を示す(平均値の差に関するt検定)。1~18で示した行の符号の個数は有意水準を示し、+++は1%、++/--は5%、+は10%水準で(以上は両側検定)、(+)は片側検定で10%水準で有意な差があることを示す。

<sup>&</sup>lt;sup>3</sup> 一部,「周囲の意見」に関する環境条件が変化をもたらさない項目を見ると,「6.環境を破壊している」「8.安 全性が確保されていない」「9.情報が適切に公開されていない」といった言説に対する賛否の態度がこれに該当 しており,これらのイシューについては,態度形成において「周囲の意見」が情報として用いられないものと解 釈できる.

このように、多くのイシューについて、周辺ルートを用いると考えられる集団(低知識群)に おいてのみ「周囲の意見」の影響がみられることは、「周囲の意見」を精緻化見込みモデルにおけ る周辺的情報と考える 1.2 節で示した枠組みから解釈可能であるが、興味深いのは、中心ルート を用いると考えられる集団(高知識群)において、周囲の意見が態度形成に影響を及ぼしている とみられる(すなわち図 1-2・図 1-3 で支持派多数と反対派多数の環境間で差異(傾き)が観察 される)項目である.

第一に、中心ルートを用いると考えられる集団(高知識群)においても、「沈黙の螺旋」理論の予 測する通りの社会的影響を受けている場合である.「12.雇用の促進に役立つ」「15.私たちの世代 にとって必要」への賛否では、支持派の中心ルートを用いると考えられる集団(高知識群)にお いて、支持派が多数の環境において反対派が多数の環境に比べて賛成が多くなっている.(加え て、支持派の周辺ルートを用いると考えられる集団(低知識群)ではむしろ「周囲の意見」の影 響が見られない.)いずれの項目も、中心ルートを用いると考えられる集団、つまり高知識の集団 だからこそ考えるような、タブーとなっている HLW 処分場立地のメリットについての認識であ り、中心ルートを用いると考えられる高知識群の支持派ですらも、少数派の環境では言いづらい が、多数派の環境になって初めて言及できるようになる様子を示しているものと思われる.

第二に、精緻化見込みモデルによれば、中心ルートを用いると考えられる集団(高知識群)は、 自らの意見が多数派か少数派かによって意見を変えないことになるはずであるが、むしろ、自ら の意見が多数派の場合に、それを支持する情報に対する「反対」を強化し、支持しない情報に対 する「賛意」を強化するといったことが観察されることである.

図1-2・図1-3を見ると、こうした現象は、支持派について多く観察される.(支持派の高知識 群について、図1-2では右肩下がり、図1-3では右肩上がりの傾きが観察されない―周囲の意見 に左右されない―のではなく、むしろ図1-2では右肩上がり、図1-3では右肩下がりの傾きが観 察される項目である.)例えば、このうち統計的に有意な差を持つ、「2.特定の関係者の利益のた めに行われている」について考えてみると、支持派の中心ルートを用いると考えられる集団も、 こうした手続き面での不満を抱えており、自らが少数派の環境においては、反対派の議論に加担 することになるために強調しないが、自らの意見が多数派の環境において、はじめてそうした不 満を表出していると解釈することができる.

反対派ではこうした項目は多くないが、唯一「16.子どもや孫の世代にとって必要」に対する賛 否でこうした傾向が見られている.支持派の場合と同様に、自らが少数派の環境においては、支 持派の議論に加担することになるために強調しないが、自らの意見が多数派の環境においては、 処分場立地の必要性に関する自らの態度をはじめて表出できるようになると解釈することがで きる.

### 1.5. まとめと示唆

本稿では、「沈黙の螺旋」理論が扱うような、「周囲の意見」が人々の態度形成において果たす 役割が、精緻化見込みモデルの「周辺的情報」として位置付けて理解することができるか否かに ついて、オンラインで実施した質問紙調査の結果から計測した、HLW 処分場の立地に関する様々 なイシューへの態度を題材に検討した.その結果、HLW 処分に関する多くのイシューに関する 人々の態度形成において、「周囲の意見」が精緻化見込みモデルにおける周辺的情報として機能していること、また、特に文献調査支持派のうち、中心ルートを用いると考えられる高い知識を持つ集団では、支持派が多数と想定される環境において、むしろ手続き等に対する不満が浮上しやすい傾向があること、が明らかとなった.

本研究で得られた知見は,HLW 処分場選定という政策課題の設定の難しさを再確認するもの である.第一に,分析の結果,多くの項目において,支持派・反対派を問わず,高知識群(中心 ルートで態度形成を行うと考えられる群)では,多数派か否かにかかわらず態度は比較的不変で あるのに対し,低知識群(周辺ルートで態度形成を行うと考えられる群)では,「沈黙の螺旋」理 論の予測する通りの社会的影響を受けていることが分かった.

本稿の分析では、仮想的な「周囲の意見」に対する人々の態度の差異を計測したが、この現象 が理論通り「螺旋過程」として生じると、片方の意見が圧倒的な大差となり一方の意見が黙殺さ れる可能性がある.このような状況に陥ると、支持派・反対派で話し合い、両方の意見を汲み取 り、熟考して態度を決めていくことが不可能となる.また、少数派は意見を主張できなくなるた め、こちらもまた本音と乖離した意見表明にとどまってしまう可能性がある.こうした態度形成 が行われた場合、冒頭で示したように、処分場の受け入れに関する最終的な意思決定が、それぞ れの市民の望むとおりになるか否かにかかわらず、関係したコミュニティに禍根を残す可能性が ある.

第二に、以上の結果は、片方の立場を説得したいアクターに対しては、全体として「多数派か 少数派か」といったフレーミングが態度形成に影響を与えるため、そうしたフレーミングに成功 するか否かが重要であるという示唆を導くことになるが、特に支持派の立場をこうした形で広め ようとすることには、大きな困難が伴う.なぜなら、本稿での分析によれば、支持派の中心ルー トを用いると考えられる集団(ここでの分析では高知識群)には、多数派になればなるほど、む しろ手続きなどに対する疑問が浮上しやすいといった傾向があり、仮にこの集団に対してフレー ミングによる態度形成を成功させたとしても、支持派の高知識群(中心ルートを用いると考えら れる集団)という処分事業推進の核ともいうべきこのグループが多数派になると(例えばある自 治体での推進が現実的になると)、それまで黙認していたデメリットや不満を(あえて)述べるよ うになる可能性があることが示唆されるからである.

もちろん、本研究の手法にはいくつかの限界があり、導かれた結果や含意の妥当性については、 今後さらなる検討が必要である.本研究の分析が抱える限界について、三点に言及しておきたい. 第一に、サンプルの代表性である.1.3節で述べたように、本稿の分析の対象は、調査会社のモニ ターから選ばれた、オンラインの質問紙調査への回答者である.さらに、本稿の分析では、パネ ル調査の二波にわたる質問項目を利用して分析を行ったことから、分析の対象をパネル回答者に 絞っており、分析結果の外的妥当性は、自ずと限定的なものにならざるを得ない.

第二に、本研究において、中心ルートと周辺ルート、それぞれを用いると考えられる集団の区 別は、先行研究に従い知識の高低で行っているが、どちらのルートを用いているかの判断として 適切な基準になっているかどうかは明らかでない.したがって、本稿とは別の基準でのルートの 区分を試みることは重要であると考えられる.特に、HLW 処分に関して、中心ルートを用いて 態度形成を行うか、周辺ルートを用いて態度形成を行うかは、例えば回答者の周囲に原子力関連 の施設がもともと立地していたか否か,また,東日本大震災や福島第一原子力発電所の事故の影響を受けた地域かどうか等,他の基準でも分けられうるものだと考えられる.加えて,本分析での知識の高低は,知識に関する自己申告に拠って分類したが,客観的な知識レベルをもとに分類した方が,態度形成において用いられるルートの選択とよく対応する可能性がある.

第三に,質問紙調査での分析では,環境の差異(本稿では「周囲の意見」)がもたらす効果は, 短期的なものでしかない.現実の態度形成と,質問紙で実験的に与えた環境の差異に対する反応 の間には距離があるものと考えられ,より長期にわたる態度形成と本稿のような質問紙調査の分 析結果の整合性に関する検討が不可欠である.

本章冒頭で述べたように,HLW 処分に関する人々の態度について理解することは,複数の意 味でサステナビリティを考える上で重要な示唆を持つ.本稿の分析結果は,HLW 処分に関する 人々の態度形成を理解するうえで,二重過程モデルによる解釈が有用なものであることを示すも のであり,この結果と解釈について,追加的な調査も含め,今後さらなる検証と検討が求められ る.

### 2. 2011 年福島第一原子力発電所事故が人々の態度形成に与えた影響の分析

### 2.1. はじめに

本研究では、平成22年2月と平成23年2月、平成24年2月、平成27年2月、平成28年2 月に、一般の回答者に対してインターネットを用いたアンケート調査を実施してきた. 主な検討 内容は、行政の信頼と高レベル放射性廃棄物処分事業に対する態度の関係、高レベル放射性廃棄 物処分場立地において提案されている複数の政策(1か所立地、複数立地、中間貯蔵継続)に対 する人々の選好などについてである. また、平成23年3月における東日本大震災を受け、原子 力発電に関する事業における行政の信頼にどのような変化があったのか、その変化の大きさを規 定する要因は何であったのか、といった点も、震災前後の調査の両方に回答した回答者のデータ を用いて検討した. こうした社会心理学的分析は、アジェンダ・セッティングの文脈では、市民 の態度形成要因を踏まえて「どのようなアジェンダを設定すべきか(どのような政策課題がアジ ェンダたり得るのか)」という研究課題に応えるものである.

過去のアンケート調査の結果から、震災後に処分場の受け入れ態度は「受容」の方向に一時的 に変化しており、このことから、HLW 処分の政策過程において「震災後」は policy window が 開いていた(アジェンダ・セッティングが可能となる)タイミングであると推定される.しかし ながら、その後処分についての議論が進行しなかったことは、そのタイミングにおいて、HLW 処 分に関わる政策形成過程に入るためのアジェンダ・セッティングがなされなかったためであると 解釈することができる.

一方で、これまで処分場受け入れ態度に対して影響を与える因子として信頼と原子力発電のメ リットとリスクの認識を考えてきた. 震災後4年で、原子力発電のリスク認識そのものは従来の 水準に戻りつつあるが、震災後に「行政への信頼」や「原子力発電の経済性」の受け入れ態度に 対する効果が弱くなっていることが明らかとなった. 従って、今後 HLW 処分に関するアジェン ダ・セッティングを実現するためには、政府に対する信頼や、原子力発電のメリット認識を高め ること以外に、処分場受け入れの心理的障害の特定し、それを除去する方策を考えることがこれ まで以上に必要となると考えられる.

### 2.2. 二重過程モデル

原子力発電所や高レベル放射性廃棄物処分場のような、立地に社会的な受容を要するような公 共事業についての態度形成要因としては、設置主体である行政の信頼性の評価や、安全性・経済 性といった施設そのものへの評価などがある(Flynn et al., 1992; Slovic, 1987;田中, 1997).し かしながら、それらの態度形成要因と態度の関連の強さは、人々が置かれている文脈によって異 なる.社会心理学におけるヒューリスティック・システマティックモデル(heuristic systematic model: HSM)(Chaiken et al., 1989)や精緻化見込みモデル(elaboration likelihood model: ELM)

(Petty and Cacioppo, 1986) といった人々の態度形成に関する理論においては、人々がある事物への態度を形成する際、その事物についての知識や関心(関与度)が高い場合、人々は情報をよく吟味し賛成か反対かを分析的に判断するシステマティック処理(HSM)及び中心ルート処理

(ELM)を行うとされる.一方,人々の関与度が低ければ,認知的な負担の軽減のために情報の 吟味を避け,周辺的な手がかりをもとにした直感的な判断を行うヒューリスティック処理(HSM) 及び周辺ルート処理(ELM)を行うと考えられる.

これらのモデルを高レベル放射性廃棄物処分場立地の文脈に適用すると、原子力発電や処分場 そのものの安全性・経済性・環境性(環境に優しいこと)を評価し受け入れ態度を規定するルー トは中心ルート(もしくはシステマティック処理)と考えることができる.一方,事業主体であ る行政への信頼によって態度を規定する(すなわち、信頼できる者に「おまかせ」する)ルート は周辺ルート(もしくはヒューリスティック処理)と見なすことができる(高浦ら,2013). もしそうであれば、人々の態度の規定因としての行政への信頼は、福島第一原発事故前(2011年 3月以前)と比較して、原子力発電や高レベル放射性廃棄物への関与度が高まった震災後におい ては、その重要性が減少すると考えられる、一方、原発についての評価は、震災の後、態度の規 定因としての重要性が上昇することが考えられる(図2-1). すなわち,態度を規定する要因の構 造が, 原発事故前後で変化することが予想される. 社会心理学分野においては, 公共事業への賛 否を決める重要な要因として、これまで行政への信頼が重点的に検討されてきたが (Bord and O' Connor, 1990; 山崎ら, 2008), もし上記の仮設が正しいならば, 行政への信頼を高めることによ って事業を社会的に受容してもらうというストラテジーが、震災以降はもはや通用しなくなって いるということを示唆する. すなわち, 信頼できる政府への「おまかせ」で社会的決定を達成す るのではなく、国民が情報をよく吟味し分析的に判断し態度を形成することを目指すステージに 移行していると考えられる、しかしながら、震災後にそのような中心ルートが主流になった (policy window が開いた)としても、時間とともに人々の関与度が低下すれば、再び周辺ルー ト的な態度形成の重要性が高まるだろう.

これらの考察から、人々の態度形成要因は動的であり、その時々のタイミングに合った態度形 成を促す戦略を取ることの重要性が示唆される.このような人々の動的な態度形成要因を捉える ためには、震災前後の調査データを含む時系列的分析が必要となる.ここでは 2011 年の震災直 前から 2016 年まで毎年行われたインターネットパネル調査のデータを用いて(ただし,2014 年 のみ未調査)、行政への信頼や原発についての評価と HLW 処分場受け入れ態度の関連が、どのよ うに変化したのかをパネル分析によって検討することを目的とした.



図 2-1:原発事故が態度形成過程に与えた影響についての仮説

## 2.3. 原発事故が態度形成過程に与えた影響の推定

前年度、これらの受け入れ態度に与える影響の大きさやその経時的な変化を調べるため、各調

査年度につき、処分場の受け入れ態度を応答変数とし、政府への信頼やメリット認識を説明変数 とした多変量分析を行った(重回帰分析・順序ロジット分析).この分析の結果を示したものが表 2・1・表 2・2 である(なお、政府の信頼とメリット認識に関しては、数値が低いほど、高い信頼や メリット認識を示す尺度となっているため、負の符号を示すとき信頼・メリット認識が高いく受 け入れ態度も高いことを示す).このうち、原子力発電の経済性・環境への優しさ・安全性に関す るメリット認識も投入して分析した結果が、表 2・1・2・2 の右半分に示したものである.

# 表 2-1:推定結果(重回帰分析)

	withou	it perception	s on nuclear	energy	with	perceptions	on nuclear ei	nergy
	2011	2012	2013	2015	2011	2012	2013	2015
female	-0.236***	-0.155***	-0.161***	-0.166**	-0.165***	-0.128***	-0.122***	-0.118*
	(0.036)	(0.036)	(0.030)	(0.055)	(0.033)	(0.035)	(0.028)	(0.054)
	0.001	0.001	0.000+++	0.001	0.000*	0.001	0.000**	0.000
living years	-0.001	0.001	-0.003***	-0.001	-0.002*	0.001	-0.003**	-0.000
	(0.001)	(0.001)	(0.001)	(0.002)	(0.001)	(0.001)	(0.001)	(0.002)
trust	-0.243***	-0.071*	-0.071**	-0.134**	-0.120***	-0.053	-0.044	-0.091
in govn't	(0.032)	(0.033)	(0.027)	(0.051)	(0.030)	(0.033)	(0.026)	(0.050)
0				× /	× /			
ethics	$0.049^{**}$	0.019	0.028	0.028	$0.054^{**}$	0.008	0.010	0.016
of govn't	(0.019)	(0.020)	(0.017)	(0.029)	(0.017)	(0.019)	(0.016)	(0.028)
f. :	0.016	0.007	0.009	0.040	0.009	0.002	0.005	0.025
of govp't	(0.016)	(0.007)	(0.008	(0.049)	-0.008	(0.003)	(0.005)	(0.035)
or govin t	(0.017)	(0.017)	(0.015)	(0.021)	(0.015)	(0.017)	(0.014)	(0.020)
ability	0.038*	0.014	0.015	-0.023	0.026	0.018	0.020	0.004
of govn't	(0.017)	(0.018)	(0.015)	(0.029)	(0.016)	(0.018)	(0.015)	(0.028)
surveillance	0.037**	0.027	0.042***	0.035	0.017	0.016	0.026*	0.018
of govn't	(0.013)	(0.014)	(0.012)	(0.022)	(0.013)	(0.014)	(0.011)	(0.021)
transparency	-0.004	0.010	-0.031*	-0.038	0.016	0.027	0.003	0.002
of govn't	(0.012)	(0.018)	(0.015)	(0.026)	(0.011)	(0.018)	(0.014)	(0.025)
01 8011 0	(0.012)	(0.010)	(0.010)	(0.020)	(0.011)	(0.010)	(0.011)	(0.020)
inabilty	0.019	$0.022^{*}$	$0.027^{**}$	$0.041^{*}$	$0.025^{**}$	0.020	$0.025^{**}$	$0.036^{*}$
of citizens	(0.011)	(0.011)	(0.009)	(0.016)	(0.010)	(0.011)	(0.008)	(0.016)
.1 ( 1)	0 1 40***	0 100***	0 107***	0.170***	0.007***	0.075***	0 100***	0 10 (***
risk (scale)	-0.142	$-0.100^{-0.12}$	-0.13(****	-0.172***	-0.097	-0.075***	-0.102***	-0.124
recognition	(0.012)	(0.013)	(0.010)	(0.020)	(0.011)	(0.013)	(0.010)	(0.019)
risk (prob.)	-0.097***	-0.086***	-0.048***	-0.077***	-0.061***	-0.067***	-0.025***	-0.050***
recognition	(0.006)	(0.007)	(0.006)	(0.010)	(0.006)	(0.007)	(0.006)	(0.010)
economy					-0.052*	-0.006	-0.012	0.024
					(0.024)	(0.021)	(0.016)	(0.034)
environment					-0.189***	-0.073**	-0 199***	-0.137**
friendliness					(0.027)	(0.026)	(0.022)	(0.043)
mondimoto					(0.021)	(0.020)	(0:022)	(0.010)
safety					-0.363***	-0.288***	-0.304***	-0.304***
					(0.027)	(0.031)	(0.025)	(0.048)
	1.00.1000	0.050444	0.005+++	0.000444	1.000++++	1 500000	1.000444	4.41.4000
constant	4.084***	3.658***	3.235***	3.828***	4.833***	4.522***	4.208***	4.414***
N	(0.146)	(0.153)	(0.117)	(0.218)	2260	(0.163)	(0.122)	(0.218)
$R^2$	0.906	4000	0.109	0 1 2 0	0 200	4000	0.190	0.951
log likelihood	-4764 330	-6058 040	-7570 706	-2047 273	-4482 911	-5963 594	-7334 378	-1990 257
aic	9552.660	12140.080	15165.413	4118.546	8995.821	11957.189	14698.755	4010.515
bic	9626.097	12215.609	15244.090	4181.898	9087.617	12051.600	14797.101	4089.704
safety constant N $R^2$ log likelihood aic	$\begin{array}{r} 4.084^{***} \\ (0.146) \\ 3360 \\ 0.206 \\ -4764.330 \\ 9552.660 \end{array}$	$3.658^{***}$ (0.153) 4000 0.094 -6058.040 12140.080	3.235*** (0.117) 5200 0.102 -7570.706 15165.413	3.828*** (0.218) 1450 0.189 -2047.273 4118.546	-0.363*** (0.027) 4.833*** (0.139) 3360 0.329 -4482.911 8995.821	$\begin{array}{r} -0.288^{***}\\(0.031)\\ \hline 4.522^{***}\\(0.163)\\ \hline 4000\\ 0.136\\ -5963.594\\ 11957.189\end{array}$	$\begin{array}{r} -0.304^{***}\\ (0.025)\\ \hline 4.208^{***}\\ (0.122)\\ \hline 5200\\ 0.180\\ -7334.378\\ 14698.755\end{array}$	$\begin{array}{r} -0.304^{***}\\(0.048)\\ \hline 4.414^{***}\\(0.218)\\ \hline 1450\\0.251\\-1990.257\\4010.515\end{array}$

Table 1: Regression results (OLS)

Standard errors in parentheses. Only 2011 survey was before the earthquake. \* p<0.05, \*\* p<0.01, \*\*\* p<0.001

# 表 2-2:推定結果(順序ロジット分析)

Table 2: Regression results (Ordered Logit)

	withou	t perception	e on nuclear	oporav	with	perceptions	on nuclear er	orgy
	2011	2012	2013	2015	2011	2012	2013	2015
female	-0.385***	-0.215***	-0.212***	-0.236*	-0 277***	-0.176**	-0.160**	-0.154
Temare	(0.066)	(0.059)	(0.052)	(0.104)	(0.067)	(0.059)	(0.053)	(0.105)
	(01000)	(00000)	(0.00-)	(0120 2)	(0.001)	(00000)	(0.000)	(0.000)
living years	-0.002	0.002	-0.005***	-0.001	-0.005*	0.002	-0.004**	0.000
	(0.002)	(0.002)	(0.002)	(0.003)	(0.002)	(0.002)	(0.002)	(0.003)
	0.400***	0.1018	0 1 10 11	0.0	0.041	0.100	0.110*	0.010
trust	-0.463	-0.131*	-0.148**	-0.275**	-0.241	-0.109	-0.112*	-0.218*
in govn't	(0.060)	(0.056)	(0.049)	(0.097)	(0.063)	(0.056)	(0.049)	(0.099)
ethics	0.091**	0.027	0.066*	0.030	0.104**	0.008	0.038	0.011
of govn't	(0.035)	(0.033)	(0.030)	(0.053)	(0.035)	(0.033)	(0.031)	(0.054)
0								
fairness	-0.031	-0.012	-0.001	$0.107^{*}$	-0.008	-0.005	-0.006	0.084
of govn't	(0.031)	(0.029)	(0.027)	(0.052)	(0.031)	(0.029)	(0.027)	(0.052)
-1-11-	0.079*	0.020	0.017	0.048	0.046	0.042	0.020	0.012
ability	(0.073	(0.032	(0.017)	-0.040	(0.022)	(0.021)	(0.029	(0.056)
or govn t	(0.033)	(0.031)	(0.021)	(0.055)	(0.033)	(0.031)	(0.028)	(0.050)
surveillance	0.086***	$0.059^{*}$	0.092***	0.079	$0.052^{*}$	0.038	0.064**	0.037
of govn't	(0.025)	(0.024)	(0.021)	(0.041)	(0.026)	(0.024)	(0.021)	(0.042)
0	Ì,							
transparency	-0.006	0.019	-0.060*	-0.079	0.035	0.046	0.004	-0.002
of govn't	(0.021)	(0.030)	(0.027)	(0.049)	(0.022)	(0.030)	(0.027)	(0.050)
in a bilitar	0.022	0.041*	0.052***	0.082**	0.054**	0.041*	0.055***	0.077*
of citizens	(0.033	(0.041	(0.016)	(0.030)	(0.020)	(0.041	(0.016)	(0.031)
or createns	(0.020)	(0.010)	(0.010)	(0.000)	(0.020)	(0.010)	(0.010)	(0.031)
risk (scale)	-0.247***	-0.165***	-0.232***	-0.300***	-0.184***	-0.125***	-0.184***	-0.227***
recognition	(0.022)	(0.021)	(0.018)	(0.038)	(0.023)	(0.021)	(0.018)	(0.038)
		-						
risk (prob.)	-0.188	-0.148	-0.098	-0.167	-0.133	-0.119	-0.059	-0.117
recognition	(0.012)	(0.012)	(0.011)	(0.020)	(0.012)	(0.012)	(0.011)	(0.021)
economy					-0.141**	-0.017	-0.043	0.066
cconomy					(0.051)	(0.036)	(0.031)	(0.066)
environmental					-0.369***	-0.130**	-0.236***	-0.317***
friendliness					(0.055)	(0.045)	(0.041)	(0.083)
C .					0 777 ***	0.495***	0 500***	0.000
safety					-0.775	-0.485	-0.568	-0.606
					(0.057)	(0.055)	(0.047)	(0.093)
cut1	-4.246***	-3.110***	-2.467***	-3.821***	-6.373***	-4.688***	-4.468***	-5.308***
	(0.280)	(0.256)	(0.213)	(0.422)	(0.305)	(0.284)	(0.238)	(0.450)
cut2	-2.715***	-1.717***	-1.220***	-2.440***	-4.646***	-3.252***	-3.133***	-3.833***
	(0.275)	(0.253)	(0.211)	(0.415)	(0.297)	(0.280)	(0.234)	(0.441)
cut3	-1.002***	-0.178	$0.487^{*}$	-0.548	-2.712***	$-1.659^{***}$	-1.315***	-1.816***
	(0.272)	(0.252)	(0.212)	(0.412)	(0.290)	(0.276)	(0.232)	(0.431)
cut4	0.412	1.149***	1.556***	0.542	-1.160***	-0.298	-0.195	-0.664
	(0.276)	(0.254)	(0.218)	(0.420)	(0.291)	(0.277)	(0.236)	(0.436)
N D <sup>2</sup>	3360	4000	5200	1450	3360	4000	5200	1450
R <sup>-</sup>	4597.090	E800.00F	6959 001	1969 941	400e #ee	5791 010	6617 140	1900.077
nog inkelinoood	-4527.932 0085.869	-0029.000 11688 191	-0000.091 12746 181	2756 689	-4220.000 8480-199	-0701.212 11/08/495	12070-080	2627.052
bic	9069.603	11789 541	13740.101	3835.871	8500 986	11490.420	13288 205	3037.993 3739.081
DIC	9111.009	11102.041	10044.020	2022/011	0033.200	11011./10	10000.200	0102.901

Standard errors in parentheses. Only 2011 survey was before the earthquake. \* p<0.05, \*\* p<0.01, \*\*\* p<0.001

メリット認識に関する変数を投入すると、重回帰分析の結果(表 2-1)においては、震災直前の 2011 年に受け入れ態度に有意な影響を持っていた政府への信頼が、震災後の二年間においては有意な影響をもたなくなっており、順序ロジット分析の結果(表 2-2)でも、震災一年後の 2012 年においては政府への信頼は処分場の受け入れ態度に対して有意な説明力を持っていない.

これと同様の傾向を持つのが、原子力発電についてのメリット認識のうちの「経済性」である. 重回帰分析においても順序ロジット分析においても、震災直前の調査では処分場の受け入れ態度 に対して有意な影響を持っていた原子力発電の経済性についての認識は、震災後においては有意 な影響を持たなくなっている.これに対して、原子力発電についてのメリット認識のうち、「環境 への優しさ」「安全性」に関しては、震災一年後の2012年について若干影響の大きさを示す係数 値の低下がみられるものの、震災後も受け入れ態度に対して有意な影響を引き続き持っている. また、統制変数として投入した、処分場における事故のリスクについての認知は、その大きさに ついても確率についても一貫して受け入れ態度に対して有意な影響を持っている.

上記の分析において、行政への信頼や原発への評価に関する変数の回帰係数や有意確率が、調査年によって変動していたことが示唆された.そこで、2016年2月に収集された第5波の調査データも加えて、行政への信頼、原発への評価(経済性、環境への優しさ、安全性)、及び調査年を説明変数に、そして高レベル放射性廃棄物処分場の受け入れ態度を被説明変数に用いた重回帰分析を行った.また、行政への信頼及び原発への評価と被説明変数の関連の強さが年によって異なるかどうかを検討するために、行政への信頼×調査年、原発の経済性認知×調査年、環境性認知×調査年、安全性認知×調査年の各交互作用項を説明変数としてモデルに投入し、その効果を検討した.分析モデルは、回答者が複数の調査データを持つパネルデータの構造になっているため、各年の回答が各回答者にネストしているランダム効果モデルを適用した.なお、交互作用項を用いた分析モデルは説明変数間の多重共線性が高くなる傾向があるため、行政への信頼と原発への各評価の説明変数ごとに別々のモデルを作成して分析を行った.

ここでは、各変数の数値が大きいほど、それぞれの指標へのあてはまりが高いことを示している(例えば、行政への信頼は数値が大きいほど行政を信頼していることを表し、原発の経済性認知も数値が大きいほど「原子力発電は経済的である」と考える傾向が強いことを意味する.高レベル放射性廃棄物処分場の受容についても、数値が大きいほど「受け入れてもよい」という肯定的態度となっていることを意味する.).

表 2-3 に行政への信頼と調査年の交互作用効果の分析結果を示す. なお, coefficient は(非標 準化)回帰係数を, 95% CI は 95%信頼区間を表している.

	高レベル放射性廃棄物処分場			
1200万支数:	の受容			
	Coefficient 95% CI			
切片	2.611 * (0.818, 4.403)			
性別(男=1,女=0)	-0.301 (-1.256, 0.653)			
年齡	-0.001 (-0.037, 0.036)			
調査年				
<b>20</b> 11年	0.127 * (0.035, 0.219)			
2012年	0.534 * (0.479, 0.589)			
2013年	Reference			
2015年	0.013 (-0.081, 0.107)			
2016年	-0.012 (-0.139, 0.115)			
行政への信頼	-0.006 (-0.063, 0.051)			
深刻さ認知	-0.055 * (-0.072, -0.039)			
生起確率認知	-0.004 * (-0.005, -0.003)			
原発の経済性	-0.024 (-0.053, 0.006)			
原発の環境性	0.041 * (0.006, 0.077)			
原発の安全性	0.134 * (0.094, 0.174)			
交互作用項				
2011年×行政への信頼	0.088 * (0.011, 0.166)			
2012年×行政への信頼	0.001 (-0.061, 0.062)			
2013年×行政への信頼	Reference			
2015年×行政への信頼	0.023 (-0.059, 0.104)			
2016年×行政への信頼	0.141 * (0.047, 0.234)			
*p<.05				

表 2-3: HLW 処分施設の受容に対する,行政への信頼の影響

表 2·3 から,調査年の主効果に関しては,reference とした 2013 年と比較して,2011 年 (Coefficient [coef.] = 0.127,95% CI: 0.035,0.219) と 2012 年 (coef. = 0.534,95% CI: 0.479, 0.589) に HLW 処分場の受け入れ態度が高かったことが示されている.一方,行政への信頼は, 主効果は統計学的に有意ではなかったが (coef. = -0.006,95% CI: -0.063,0.051),2011 年×行政 への信頼 (coef. = 0.088,95% CI: 0.011,0.166) 及び 2016 年×行政への信頼 (coef. = 0.141,95% CI: 0.047,0.234) の交互作用項が統計学的に有意であった.図 2·2 に,各年における行政への信 頼が最大値の回答者と最低値の回答者それぞれの受け入れ態度の予測値を示す.



図 2-2:受け入れ態度と行政への信頼との関連の時間的変遷

図 2-2 から,上で述べたように,2011 年と 2016 年のみ,行政への信頼の高低によって受け入 れ態度に差が生じていることが示されている.

次に,表 2-4 に原発の経済性認知の主効果及び調査年との交互作用効果を示す.また,分析結果から得られた交互作用項の予測値を図 2-3 に示す.

被説明変数	高レベル放射性廃棄物処分場			
	Coefficient	<u>95% CI</u>		
切片	2.441	(0.655, 4.227)		
性別(男=1,女=0)	-0.249	(-1.201, 0.704)		
年齡	0.000	(-0.037, 0.037)		
調査年				
2011年	0.089	(-0.004, 0.182)		
2012年	0.533 *	<ul><li>(0.478, 0.588)</li></ul>		
2013年	Re	ference		
2015年	0.017	(-0.077, 0.111)		
2016年	-0.013	(-0.139, 0.114)		
行政への <mark>信頼</mark>	0.025	(-0.011, 0.062)		
深刻さ認知	-0.055 ×	 (-0.071, -0.038)		
生起確率認知	-0.004 ×	(-0.005, -0.003)		
原発の経済 <mark>性</mark>	-0.023	(-0.063, 0.017)		
原発の環境性	0.040 *	(0.004, 0.075)		
原発の安全性	0.128 *	< (0.088, 0.168)		
交互作用項				
2011年×原発の経済性	0.125 *	(0.063, 0.187)		
2012年×原発の経済性	-0.063 *	(-0.105, -0.021)		
2013年×原発の経済性	Re	ference		
2015年×原発の経済性	0.001	(-0.055, 0.058)		
<u>2016年×原発の経済性</u>	0.033	(-0.032, 0.098)		
* <i>p</i> <.05				

表 2-4: HLW 処分施設の受容に対する, 原発の経済性認知の影響



図 2-3:受け入れ態度と原発の経済性認知との関連の時間的変遷

表 2-4 及び図 2-3 から,信頼の分析と同様に,2012 年に処分場の受け入れ態度が高まっている ことが示されている(coef. = 0.533,95% CI: 0.478,0.588). 一方,経済性認知と調査年の交互作 用効果については,行政への信頼とは異なるトレンドが示された. すなわち,2011 年には原発の 経済性を高く評価している回答者ほど受け入れ態度について肯定的に回答する傾向があったが (coef. = 0.125,95% CI: 0.063,0.187),2012 年には符号が逆転している(coef. = -0.063,95% CI: -0.105, -0.021). その結果,2012 年には,原発の経済性を高く評価している人のほうが処分 場受容に対して否定的な態度を示すようになっている.

次に、原発の環境性認知の主効果と、調査年との交互作用効果を表 2-5 と図 2-4 に示す.

被説明変数	高レベル放	 (射性廃棄物処分場 の受容
	Coefficien	<u>- 95% CI</u>
切片	2.574	* (0.787, 4.362)
性別(男=1,女=0)	-0.240	(-1.191, 0.711)
年齡	0.000	(-0.037, 0.037)
調査年		
2011年	0.080	(-0.012, 0.173)
2012年	0.532	* (0.477, 0.587)
2013年	F	Reference
2015年	0.018	(-0.076, 0.111)
2016年	-0.019	(-0.145, 0.108)
行政への信頼	0.022	(-0.015, 0.058)
深刻さ認知	-0.054	* (-0.070, -0.038)
生起確率認知	-0.004	* (-0.005, -0.003)
原発の経済性	-0.022	(-0.051, 0.007)
原発の環境性	0.036	(-0.012, 0.083)
原発の安全性	0.123	* (0.082, 0.163)
交互作用項		
2011年×原発の環境性	0.141	* (0.082, 0.200)
2012年×原発の環境性	-0.067	* (-0.114, -0.020)
2013年×原発の環境性	F	Reference
2015年×原発の環境性	0.007	(-0.054, 0.069)
<u>2016年×原発の環境性</u>	0.027	(-0.043, 0.096)
*p<.05		

表 2-5: HLW 処分施設の受容に対する, 原発の環境性認知の影響



図 2-4:受け入れ態度と原発の環境性認知との関連の時間的変遷

表 2-5 と図 2-4 から,環境性認知も経済性認知と同様に,震災前は環境性認知が態度の規定因 であったが(2011年×原発の環境性の交互作用項:coef.=0.141,95% CI:0.082,0.200),2012 年には交互作用効果が負となり,環境性認知の効果が縮小したことが示されている(2012年×原 発の環境性の交互作用項:coef.=-0.067,95% CI:-0.114,-0.020).また,2013年以降は,環境 性認知は態度を規定する要因としての作用が小さいまま,それが2016年まで維持されている.

最後に、表 2-6 と図 2-5 に原発の安全性認知の主効果及び調査年との交互作用効果を示す.

被説明変数	高レベル放射性廃棄物処分場			
	Coofficient			
	Coefficient	95% CI		
	2.674	(0.880, 4.401)		
1生別(男=1,女=0)	-0.245	(-1.197, 0.707)		
年節	0.001	(-0.036, 0.038)		
調査年				
2011年	0.084	(-0.009, 0.177)		
2012年	0.526 *	<ul><li>(0.471, 0.581)</li></ul>		
2013年	Re	ference		
2015年	0.016	(-0.077, 0.110)		
2016年	-0.021	(-0.148, 0.105)		
行政への <mark>信頼</mark>	0.022	(-0.015, 0.058)		
深刻さ認知	-0.054 ×	< (-0.070, -0.038)		
生起確率認知	-0.004 *	< (-0.005, -0.003)		
原発の経済性	-0.018	(-0.048, 0.011)		
原発の環境性	0.041 *	(0.006, 0.077)		
原発の安全性	0.119 *	(0.063, 0.176)		
交互作用項				
2011年×原発の環境性	0.136 *	(0.067, 0.206)		
2012年×原発の環境性	-0.091 *	(-0.151, -0.031)		
2013年×原発の環境性	Re	ference		
2015年×原発の環境性	0.015	(-0.059, 0.089)		
2016年×原発の環境性	0.011	(-0.069, 0.092)		
*p<.05				

表 2-6: HLW 処分施設の受容に対する, 原発の安全性認知の影響



図 2-5:受け入れ態度と原発の安全性認知との関連の時間的変遷

経済性認知及び環境性認知とは異なり,原発の安全性の主効果は統計学的に有意に HLW 処分 場の受け入れ態度と関連していた(coef. = 0.119,95% CI: 0.063,0.176).一方,調査年との交互 作用は上述の 2 つの認知と同様に,2011 年との交互作用が正の方向(coef. = 0.136,95% CI: 0.067, 0.206),2012 年との交互作用が負の方向(coef. = -0.091,95% CI: -0.151, -0.031)に,それぞれ 統計学的に有意に受け入れ態度と関連していた.すなわち,2011 年は安全性の効果が大きく, 2012 年には安全性の効果が小さくなったことを意味している.そして,図 2-5 からも示唆される ように,2013 年以降は,安全性評価の高低により HLW 処分場への態度に再び差が生じるように なっていることが示されている.

### 2.4. 考察

まず,調査年の主効果に関しては,全てのモデルを通じて,震災直後の2012年は他の年よ りも HLW 処分場の受け入れ態度が高かったことが示された.これは,震災直後に国民が原子力 発電所や放射性廃棄物のことをこれまでよりも詳しく知ったことにより,「なんとかしなければ」 という危機感や責任感が喚起され,受容態度が高まったものと推察される.しかしながら,人々 の危機感が落ち着いた2013年には震災以前よりもむしろ受容態度は減少し,2016年までその水 準が維持されていることが示された.

行政への信頼の効果については、人々の関与度が低かったと考えられる震災前は、行政への信頼と受け入れ態度が正の関連を示していたものの、震災後には行政への信頼は態度規定因として作用しなくなり、2016年に再び態度規定因として効果を持ち始めた. ヒューリスティック・システマティックモデルや精緻化見込みモデルの観点から考えると、人々の関与度が低かった震災前には行政への信頼による「おまかせ」の態度決定が可能であったのに対し、2012年から 2015年までは人々の関与度が高まったためにそのような態度形成がなされなくなったと推察される. 2016年に再び態度への行政への信頼の効果が出現したのは、人々の関与度が低下したため周辺ルート的な意思決定に戻ったためであろう.現在、多くの国民が周辺ルートに戻っているとすれば、行政への信頼を高める方略によって、間接的に当事業の態度を形成することが可能かもしれない.

しかしながら、関連政策の今後の進展によって、再び人々の態度形成モードが変容する(す なわち中心ルートになる)ことは十分に考えられる.例えば、今後日本全体を処分場建設の科学 的有望性の観点から3段階(「適性の低い地域」「適性のある地域」「より適性の高い地域」)に分 類することが検討されているが(総合資源エネルギー調査会,2016)、本研究のロジックに基づけ ば、科学的適正地が公表されることによって、特に「より適性の高い地域」の人々の関与度が再 び高まり、行政への信頼が態度を規定しなくなることが考えられる.

一方,原発についての評価のうち経済性認知と環境性認知は,震災前には処分場受け入れ 態度と正の関連を示していたが,震災直後の2012年にはこれらを高く評価する人々の受け入れ 態度を抑制する方向に作用していた.そして,2013年以降,原発の経済性・環境性の認知は態度 を規定しなくなり,2016年までそのトレンドが続くという結果となっている.すなわち,震災直 後に人々の態度形成モデルが変容し,震災から2年を経てさらに再び変容したことが示唆される (しかし,行政への信頼とは異なり,これらの認知の効果は2016年になっても「復活」しなか った).

また,安全性の評価は原発の評価に関する上記の2指標と異なり,主効果が統計学的に有意 であった.すなわち,調査年に関係なく,原発の安全性を高く評価している人ほど HLW 処分場 の受け入れ態度を肯定的に回答していた.しかし,交互作用項を見てみると,原発の安全性は全 体的に受容態度と関連するものの,2011年にはその関連が強く(つまり,原発の安全性を高く評 価している人々と低く評価している人々の差が大きく),2012年のみ,その関連がほぼ消失して いた.

以上の結果をまとめると、まず調査年の主効果の結果から、震災直後に人々の受け入れ態 度が急激に高まり、policy window が開いていたことが示唆されるが、その効果は2年後にはす ぐに失われることが示された.行政の信頼の効果は震災によって1度消失し人々の態度形成モー ドが変容したことが推察されるが、3年ほどで元の態度形成ルート(すなわち周辺ルート)に戻 ることが示唆された.その間に中心ルートによる態度形成を促す要因によって人々の意思決定を 進めるという方略が考えられるが、本研究で扱った原発への評価はそのような規定要因としては 作用していなかった.これらの結果は、震災後関心が高まることにより、これらの原発について の"本質的な"情報が態度に影響を与えるという、HSM や ELM からの予測とは異なる結果であ った.

原発への評価についての結果は、これらの認知がそもそも、人々の関与度が高まった後の 態度を形成するための"本質的な"要因として人々にみなされていなかった可能性を示唆する. それでは、中心ルートによる態度形成に影響を与える要因は何であろうか?本研究で扱われてい なかった要因として、公共事業の施策決定の際の手続き的公正が挙げられる(Leventhal, 1980). 特に、放射性廃棄物処分場のように、日本のいずれかの地域が受け入れなければならないような NIMBY 事象の場合には、それがどのように決められているのか、その手続きが公正であったの かといった手続き的公正が中心ルートによる態度形成に強い影響を与えることは十分に考えら れる. それというのも、上述のように科学的有望地を選定・公表するという施策が今後行われる とすれば、その選定過程の公正性は、人々の態度を形成する要因として、原発の評価よりも熟考 すべき"本質的なもの"とみなされる可能性が高いからである.また、科学的有望地が公表され た際、有望地として選定された地域の住民は関与度が高まり、行政への信頼が態度を規定しない 態度形成モデルに移行することが予想される.

今後は、人々の関与度が高まった際に人々の態度がどのように変容するのか、処分場選定 過程の手続き的公正を含めどのような要因が態度に影響を与えるようになるのかを検討するた めに、科学的有望地選定に関するシナリオ実験を検討する予定である(すでに 2017 年 2 月に調 査実施済み).加えて、来年度以降、実際に科学的有望地が公表された際に、人々の態度やその規 定要因がどのように変動するのかをパネル調査を用いて社会実験的に検討する予定である.これ らの検討により、人々の関心が高まった際の、人々の態度形成を促す施策——すなわち、アジェ ンダ・セッティング——のヒントを得る予定である.

## 2.5. 「周囲の意見」が態度形成に与える影響(再)―パネルデータを利用した分析に向けて

1章において、一回のサーベイ実験結果をもとに「沈黙の螺旋」的な現象、すなわち、「周

囲の意見」をもとに人々が HLW 処分場の立地に関する態度を形成している可能性について検討 したが、分析の限界について言及した通り、ここで観察された効果は、あくまで短期的なもので しかない. 1.1 で述べたように、「螺旋過程」とは、人々の間の態度におけるもともとの差が小さ くても、自派が多数らしいと認識した人々は、自説を主張しやすくなり、公的な意見表明として よりいっそう「聞こえやすく」なる一方、少数派の側は主張しにくく沈黙しがちになる結果、動 的に大きな差異が生み出され、多数派形成が進行していくというものである. (このため、「もと もとの差が小さくても」、すなわち両方の派閥に考慮されるべき重要な論点があったとしても、圧 倒的な大差となり一方の意見が黙殺されることが起こりうる.) このように、「沈黙の螺旋」現象 は本来、動的過程としてとらえるべきであり、本節で分析の対象とした経時的調査は、このよう な動的過程を追う上で重要な素材を提供している.

また、本章の分析で明らかになったように、信頼と処分場の受け入れ態度の関係が、一時 的である可能性があるものの、震災または原発事故によって失われたことは、震災や原発事故と いった「経験」によって人々の態度形成が変化する可能性があることを示唆している。そうだと すれば、震災や原発事故の被害の大きさや、震災前から原子力関連施設立地があるか否か、とい った地域による「経験の差」によって人々の態度形成が異なる可能性もある。1章の分析では、 「中心ルート」と「周辺ルート」のどちらを取るかは、放射性廃棄物処分に関する知識の高低で 分類したが、パネルデータを利用することにより、こうした地域の違いと、震災や原発事故発生 という事象のタイミングを利用して、より精緻な分析が可能になると考えられる。

すでに一昨年度の報告書において,地域別の態度変化の相違に関して,回答者の居住地を (i)原子力関連施設が存在しているか否か,(ii)震災の被害が大きい地域だったか否か,で4つに分 類し,HLW 処分場で事故が発生した場合の人的被害の大きさの認知の経時的な変化が異なって いることを示した.被害の大きさ認知の他にも,本節で説明変数・被説明変数として扱った,HLW 処分場の受け入れ態度や,原子力発電に対する認知(環境性・安全性・経済性)についても同様 の分析が可能である.それぞれについて,2011年(震災前)・2012年(震災後)・2013年(震災 後)における態度の変動を観察し,その結果をまとめたものが,表2-7である.

表 2-7 でまとめた結果は、それぞれの調査の対象者が(パネル対象者を含んでいるとはい え)異なる以上、あくまで基礎的な観察に過ぎない.来年度は、昨年7月に取得した回答者の登 録居住地情報を利用し、パネル回答者での傾向性も併せて確認しながら、以上の基礎的な観察結 果が、各調査対象者の違いを考慮してもなお頑健なものかどうか検討を進める.また、地域の属 性分類も、より詳細な市町村の居住地データから分類し、より精緻な分析を行いたい.

表 2-7: HLW 処分場の受け入れ態度,処分場事故時の被害の大きさ認知,原子力発電に対する 認知(環境性・安全性・経済性)に関する時系列的変化の地域差の観察結果

(i)地域の分類:

	震災被害大	震災被害小
原子力関連施設あり	(a)	(b)
原子力関連施設なし	(c)	(d)

(ji) 組 宏 結 里	•	
(11) 毗示加不	٠	

HLW 処分場受	・HLW 処分場の受け入れ態度は、震災前は関連施設の有無によって差があ
け入れ態度	る.
	・震災1年後には、(c)以外の地域において、受け入れ態度が上昇している
	(平均的な変化についてすでに指摘済み).
	・震災2年後には、受け入れ態度が震災前に比べても低下.特に震災被害の
	大きかった地域(a)(c)において顕著.
処分場事故時	・事故発生時の人的被害の大きさの認知は、震災後、平均的には上昇した.
のリスク認知	震災被害と関連施設のいずれかを有する地域(b)(c)において特に顕著であ
	る.
	・震災二年後において関連施設のある地域(a)(b)ではリスク認知が震災前の
	水準,またはそれ未満に低下している一方,関連施設のない地域(c)(d)にお
	いて最も強く残っている.
原子力発電に	・原子力発電に対する環境性の認知は、震災前は関連施設の有無によって差
対する認知①	がある.
環境性	・震災一年後は、全体的に環境性認知は低下.特に震災被害のあった地域
	(a)(c)で著しい. このうち, 関連施設がない地域(c)については二年後に復
	調がみられるが,ある地域(a)についてはさらに悪化している.
原子力発電に	・原子力発電に対する安全性の認知は、震災一年後に全体的に低下したが、
対する認知②	震災二年後には震災前の水準には至らないものの,回復傾向にある.
安全性	・震災一年後の安全性の認知低下は,関連施設のある地域(a)(b)の方が小さ
	く,その結果,震災二年後の安全性認知も関連施設のある地域(a)(b)の方
	が高い.
原子力発電に	・原子力発電に対する経済性の認知は、震災前は関連施設の有無によって差
対する認知③	がある.
経済性	・震災一年後は、全体的に経済性認知は低下.しかし、関連施設か震災被害
	のどちらかがある地域では震災二年後に経済性認知が回復しているのに
	対し, どちらもない地域(d)ではさらに認知の低下がみられる.

### 3. HLW 処分に関わる人々の態度についての社会心理学的分析

### **3.1.** 平成 28 年度の調査設計

### 3.1.1. 「科学的有望地」の公表による態度変容に関する社会調査

これまでの研究から、平成 23 年 3 月の東日本大震災は、人々の態度形成に影響を与えるアジ エンダ・セッティングにつながったと推測される.しかし、震災後6年が経過して、震災による アジェンダ・セッティングは風化し、人々は従来の態度形成に回帰しつつあるように見える.HLW 処分の着実な進展のためには、災害や事故などの偶発的クライシスにアジェンダ・セッティング を頼るべきではなく、政治家や行政、専門家などによる能動的なアジェンダ・セッティングを目 指すべきである.

平成 26 年ごろから政府は、HLW 処分事業に関する国民の理解・関心の促進を目的として、い わゆる「科学的有望地」(現在は呼称変更を視野に入れた議論がなされている)の公表に向けて準 備を進めている.この「科学的有望地」とは、安全性と社会的影響の観点で、日本全国を「適性 の低い地域」、「適正のある地域」、「より適性の高い地域」に三区分した地図を公表するという施 策である.HLW 処分事業はこれまで震災直後を除き、大多数の国民にとって「他人事」であり続 けた.そのため、感情的な反対態度を形成するにとどまり、政府や処分実施主体である原子力発 電環境整備機構 (NUMO)などから提供される安全性に関わる情報などを得ても、合理的な態度 形成過程に入っていないために効果が小さかった.「科学的有望地」の公表は、「適正のある地域」、

「より適性の高い地域」に入った国民にとっては、処分事業が他人事ではないという認知を与え ることになる、一種のフレーミング効果を持った施策であると考えられる.「科学的有望地」の公 表によって、HLW 処分事業が国民に幅広く「今検討すべき政策である」と認識されれば(アジェ ンダ・セッティング)、これまでと違って科学・技術的な情報の提供が有効に作用する、あるいは 少なくとも聞く耳を持ってもらえる可能性がある.逆に、そもそもアジェンダ・セッティングと して作用しない、あるいは、「政府は信用できない情報を出す」として国民の怒りを喚起すること になってしまう可能性もある.

そこで本研究では、「科学的有望地」の公表が人々のどのような認知につながるのか、結果とし てアジェンダ・セッティングにつながるか、HLW 処分事業の進展にポジティブな影響を及ぼし うるかといった点を検討すべく、社会調査に基づく社会心理学的分析を行うこととした. 具体的 には、インターネットを用いたアンケート調査を、2017年1月上から中旬に全国の1700人を対 象として実施した.サンプル数に制約があるため、「海岸線を持つ自治体」のうち、「東京23区・ 横浜市と隣接する川崎市、それ以外に人口200万人以上の大阪市、名古屋市の5都市を除く市」 から1400人、「九州・四国・西日本・東海・東日本・北海道の6地域から内陸市(飯塚市・美馬 市・三好市・吉野川市・津山市・中津川市・青梅市・旭川市)」から300人のサンプルを得た. 回 答者の基本属性(性別・年齢)は図3-1のとおりである.

なお、「科学的有望地」公表が態度形成に与えた影響を把握するため、公表後に同じ質問票を用いて再実施する(来年度の実施になる見込み).その際、「科学的有望地」の名称等に変化が生じた場合は、その変化の影響を把握するための質問も追加する.



図 3-1:回答者の基本属性(性別・年齢)

以下,「科学的有望地」公表の影響を測定する社会調査の単純集計結果を示す.



○回答者の属性

図 3-2: 就労状況



図 3-3:職業



図 3-4:最終学歴



図 3-5: 婚姻状況



図 3-6:年収

○行政・科学者・技術者・専門家集団に対する信頼に関する項目

「あなたは、国の行政機関はどの程度信頼できると思いますか」「あなたは、科学者の話は信頼で きると思いますか」「あなたは、技術者の話は信頼できると思いますか」「あなたは、学会等の専 門家集団は信頼できると思いますか」(1「全く信頼できない」~5「信頼できる」の5件法)



図 3-7:国の行政・科学者・技術者・専門家集団への信頼

○コミュニティ意識・帰属意識

「あなたは以下の地域の範囲のうち、どの範囲が自分の属するコミュニティであると感じますか。 意識の強い順に回答を選んでください。」



図 3-8:帰属意識を有するコミュニティ

「あなたのお住まいの地域では、人付き合いがどのくらいあると思いますか。あてはまる数字ひ とつに〇をつけてください。」



図 3-9:居住コミュニティの人的つながり認知

「あなたは、あなたのお住まいの市にまとまりがあると思いますか。あてはまる数字ひとつに〇 をつけてください。」「あなたは、あなたのお住まいの都道府県にまとまりがあると思いますか。 あてはまる数字ひとつに〇をつけてください。」



図 3-10:居住する市および都道府県の連帯感認知

○高レベル放射性廃棄物処分施設誘致の文献調査への態度

「もしあなたのお住いの自治体が、高レベル放射性廃棄物処分施設誘致の文献調査に立候補した 場合、あなた自身はそれを支持しますか」(1「支持する」~5「支持しない」の5件法)



○高レベル放射性廃棄物の地層処分施設の受け入れ態度

「仮に、あなたのお住いの自治体に高レベル放射性廃棄物の地層処分施設が建設されると想定した場合、そのことについてどう思いますか」(1「絶対に受け入れたくない」~5「受け入れてもよい」の5件法)



図 3-12:地層処分施設の受け入れ態度

○処分施設受け入れを意思決定する主体の範囲に関する認知

「高レベル放射性廃棄物の地層処分施設の建設について、最終的に受け入れの意思決定を行う主体の範囲は、次のうちどれが適切だと思いますか。もっともあてはまる数字ひとつに〇をつけてください。」



図 3-13: 意思決定の範囲に関する認知

研究報告 6-38

### ○応募に伴う交付金への態度

「応募に伴う交付金によって、自治体が発展する」「応募に伴う交付金によって、住民一人一人の 生活が向上する」(1「全くそう思わない」〜4「そう思う」の4件法)



図 3-14: 交付金への態度

○補償受け入れの範囲に関する認知

「高レベル放射性廃棄物の地層処分施設の建設について、最終的に補償を受けるべき主体の範囲 は、次のうちどれが適切だと思いますか。もっともあてはまる数字ひとつに〇をつけてください。」



図 3-15:補償受け入れの範囲に関する認知

## ○被害の大きさの見積もり

「高レベル放射性廃棄物の地層処分において事故が発生したとしたら、その際に直接的・間接的 に被害を受ける人は何人いると思いますか」(1「0人」、2「1~9人」、3「10~99人」、4「100~ 1000人未満」、5「1000~1万人未満」、6「1万~10万人未満」、7「10万人以上」)



図 3-16:地層処分施設における事故の,被害の大きさの見積もり

○被害の生起確率の見積もり

「高レベル放射性廃棄物の地層処分施設の建設から 20 年以内に、放射能漏れなどの事故が起き る確率は何%ぐらいあると思いますか」(1「0%」~11「100%」までの 10%刻みで測定)



図 3-17: 地層処分場における、事故の生起確率の見積もり

## ○処分の場所

「あなたは、日本で生じた高レベル放射性廃棄物を国内で処分すべきだと思いますか」(1「国内 で処分すべき」~5「国外で処分すべき」の5件法)


図 3-18: 処分すべき場所

○現世代での処分

「あなたは、すでに存在する高レベル放射性廃棄物の処分を、現世代が実施すべきだと思います か」(1「実施すべきでない」~5「全くその通りだ」の5件法)



図 3-19: 現世代で処分すべきか

○原子力発電の増設への賛否

「ある人々は日本のエネルギー問題を解決するために原子力発電を増やすべきだと言っていま す。あなたはこれに賛成ですか反対ですか」(1「反対」~4「賛成」の4件法)



図 3-20:原子力発電増設への賛否

○原子力発電のメリットについての認知

「原子力発電は、他のエネルギーに比べて経済性に優れている」「原子力発電は、他のエネルギー に比べて環境に優しい」「原子力発電は、他のエネルギーに比べて安全性に優れている」(1「全く そう思わない」~4「そう思う」の4件法)



図 3-21:原子力発電のメリットについての認知

○原子力に関わる知識

「あなたは、原子力発電に関する以下の事柄について、どのくらいよく知っていますか。あては まるものをひとつずつお選びください。」(1「人に説明できる」~4「まったく知らない」の4件 法)



図 3-22: 原子力に関わる知識

## ○原子力関連の報道に対する注意

「あなたはふだん、原子力発電に関する報道にどれくらい注意を払っていますか。あてはまるものひとつをお選びください。」(1「いつも注意を払っている」~4「全く注意を払っていない」の4件法)



図 3-23:原子力関連の報道に対する注意

○「科学的有望地」の設定による態度形成への影響

「科学的有望地」について,回答者には以下の情報を提供した.

現在、高レベル放射性廃棄物の最終処分施設建設地を、前の設問で示した「法令に基づく多段 階の処分地選定調査(文献調査、概要調査、精密調査)」によって選定する前段階として、「科 学的有望地」を国が指定することが予定されています。

「科学的有望地」とは、現時点で一般的に入手可能な文献・データに基づいて、最終処分施設 建設地としての適性を、科学的な観点から、「適性の低い地域」「適性のある地域」「より適性の 高い地域」の三つに分類し、日本地図を色分けする形で国が提示するものです。

「科学的有望地」の提示にあたっては、最終処分施設に求められる地質環境特性とその長期的 安定性、及び、地層処分事業の操業時の安全性の確保に影響を与える事項を検討し、回避すべ きあるいは回避が好ましい範囲(地域)と評価された場合は「適性の低い地域」、「適性の低い 地域」にあたらない地域のうち、積極的に考慮することで地層処分システムの安全性が向上す る可能性や、考慮することで実現可能性を大きく高める可能性のある地域が「より適性の高い 地域」、それ以外の地域が「適性のある地域」に区分されます。

その上で、「より適性の高い地域」からの距離に基づいて、以下の5つのシナリオを作成した. シナリオ1:居住する市に「より適性の高い地域」が設定された

シナリオ 1-1: 自宅が「より適性の高い地域」に入った

シナリオ 1-2: 自宅は「より適性の高い地域」に入らなかったが、近くに領域が設定された

シナリオ 1-3: 自宅から離れた地区に「より適性の高い地域」が設定された

シナリオ2:居住する市の隣の市に「より適性の高い地域」が設定された

シナリオ3:居住する都道府県の隣の都道府県に「より適性の高い地域」が設定された

これら 5 つのシナリオにおいて、「お住まいの市が、高レベル放射性廃棄物処分施設誘致の文 献調査に立候補した場合、あなた自身はそれを支持しますか。」(1「支持する」~5「支持しない」 の5件法)、「あなたのお住まいの市に高レベル放射性廃棄物の地層処分施設が建設されると想定 した場合、そのことについてどう思いますか。」(1「絶対に受け入れたくない」~5「受け入れて もよい」の5件法)という2つの質問にそれぞれ回答してもらった.このとき、シナリオの順序 をランダムで表示させて、回答を得た.





図 3-24:シナリオごとの文献調査への態度

図 3-25:シナリオごとの地層処分施設受け入れ態度

○「科学的有望地」の公正性認知

「以上のような「適性の低い地域」「適性のある地域」「より適性の高い地域」による「科学的有

望地」の選定は公正なものだと思いますか。」(1「そう思う」~5「そう思わない」の5件法)



図 3-26:「科学的有望地」の公正性認知

○「科学的有望地」に対する合理的判断

「あなたのお住まいの市が、「適性の低い地域」「適性のある地域」「より適性の高い地域」に分類 される確率はどのくらいあると思いますか。合計が100%になるようにお答えください。」



図 3-27:「科学的有望地」の範囲に関する認知

○「科学的有望地」の設定による影響の基礎的検討

文献調査応募に関する各シナリオにおける態度をまとめた図 3・24 を見ると、「より適性の高い 地域」が自宅に近いほど、「どちらともいえない」が減少し、不支持が増加している(図 3・28). 一方で、支持については直線的な関係は観察されず(図 3・29)、意外なことにシナリオ 1・1(自宅 が領域内)において、最も支持が多くなった.回答者が支持・不支持を決める際に影響する要因 を検討するため、多項ロジスティック回帰分析を行った結果が、表 3・1 である.なお、シナリオ は被験者内計画としてデザインされているので、各回答者の5つのシナリオについての回答をプ ールして分析した.その際、同一の回答者の回答の級内相関を考慮したロバスト標準誤差を使っ て信頼区間を求めている.



図 3-28: 各シナリオにおいて支持的態度を表明した回答者の割合



図 3-29: 各シナリオにおいて不支持的態度を表明した回答者の割合

表 3-1:	文献調査へ	の態度を決め	る要因に関する	ら多項ロジステ	イック回帰分析
--------	-------	--------	---------	---------	---------

_	文献調査への態度				
	支持する・ヤ	や支持する	あまり支持しない・支持しない		
	RRR	95% CI	RRR	95% CI	
市の境近くに居住	1.12	(0.84, 1.48)	1.02	(0.84, 1.25)	
都道府県の境近くに居住	1.15	(0.78, 1.71)	1.18	(0.87, 1.60)	
内陸自治体	1.04	(0.73, 1.47)	1.19	(0.94, 1.52)	
シナリオ					
1-1	1.32 *	(1.15, 1.52)	1.43 *	(1.30, 1.57)	
1-2	1.13 †	(0.99, 1.29)	1.40 *	(1.28, 1.53)	
1-3	1.19 *	(1.04, 1.36)	1.35 *	(1.24, 1.47)	
2	0.99	(0.87, 1.12)	1.14 *	(1.06, 1.24)	
3	Reference		Reference		

\*p<.05, †p<.10

性別、年齡、収入、学歴を調整

RRR: rerative risk ratio

ベースアウトカムは「どちらともいえない」

自宅の近くに「より適性の高い地域」が設定されたシナリオ(1-1)では、支持・不支持の両方 が増加していることがわかった.これは、「科学的有望地」の設定によって、文献調査への応募を 「自分事」としてとらえるようになり、態度を明確にした(二極化した)と解釈できる.一方で、 自宅の遠くに領域が設定されたシナリオ(2及び3)では、「どちらともいえない」が増加してい る.「科学的有望地」への近接性により、文献調査への応募についての自らの関与度が変化し、関 与度が低いと明確な態度が形成されないことを示唆している.

一方,同様に地層処分施設受け入れに関する各シナリオにおける態度をまとめた図 3-25 を見ると,「より適性の高い地域」が自宅に近いほど,「どちらともいえない」が減少し,不支持が増加,支持が微減している(図 3-30,図 3-31).文献調査同様,多項ロジスティック回帰分析を行った結果が,表 3-2 である.



図 3-30: 各シナリオにおいて支持的態度を表明した回答者の割合



図 3-31: 各シナリオにおいて不支持的態度を表明した回答者の割合

	処分場建設への態度					
	受け入れても いえば受け	よい・どちらかと †入れてもよい	どちらかといえば受け入れたく ない・絶対に受け入れたくない			
	RRR	95% CI	RRR	95% CI		
市の境に居住	1.25	(0.93, 1.70)	1.07	(0.88, 1.32)		
都道府県の境に居住	1.22	(0.79, 1.88)	1.17	(0.86, 1.59)		
内陸自治体	0.91	(0.63, 1.33)	0.98	(0.77, 1.25)		
シナリオ						
1-1	1.00	(0.87, 1.15)	1.45	* (1.33, 1.59)		
1-2	0.95	(0.82, 1.09)	1.40	* (1.29, 1.53)		
1-3	0.97	(0.85, 1.12)	1.34	* (1.23, 1.46)		
2	0.98	(0.86, 1.11)	1.24	* (1.15, 1.34)		
3	Reference		Reference			
** < 0E   * < 10						

表 3-2:地層処分施設受け入れへの態度を決める要因に関する多項ロジスティック回帰分析

\*p<.05 , †p<.10

性別、年齢、収入、学歴を調整

RRR: relative risk ratio

ベースアウトカムは「どちらともいえない」

文献調査への態度に関する分析で見られたような,シナリオ 1-1 における態度の二極化は,地 層処分施設受け入れについては観察されなかった.また,「より適性の高い地域」と自宅との間の 距離が遠いほど不支持が減少し,支持が増加するという直線的な関係(ただし後者は統計的に有 意ではない)にある.このことは,「科学的有望地」の設定が,文献調査応募に対する態度形成過 程には影響を与えうるが,地層処分施設受け入れに対する態度形成過程にはそれほどでもないこ とを示唆している.地層処分施設の受け入れについては,二重過程モデルでいう「周辺ルート」 的な情報処理にとどまっているため,「科学的有望地」の設定は「怖いものが近くに/遠くに来る」 から情動的な不支持を強める/弱めることになると解釈できる.一方で,文献調査への応募につい ては,「科学的有望地」が自宅近隣に設定されることで,住民の態度形成過程を二重過程モデルの 「中心ルート」的な情報処理に変化させうる.地層処分施設受け入れという具体的な想像が働き にくい施策と比較して,文献調査への応募は(実は)現実感を持って受け止めうる施策であるこ とが推測される.さらに踏み込んで推測すると,図 3-18, 3-19 では人々は HLW を国内・現世代 で処分すべきとする態度を示しているように見えるが,これはあくまでタテマエであって,ホン ネでは「どうせ処分は実施されない」,「自分(ないし一般国民・現世代)は処分事業に関わり合 いたくない」といった態度を有している可能性すらある.

しかし、文献調査への応募については、「中心ルート」的情報処理によって、合理的判断から支 持を表明する市民が現れうること、適性の高い地域から離れた国民は明確な態度形成を行わない ことが示唆されている.現段階で「科学的有望地」の公表により「中心ルート」的な態度形成過 程をとる市民に対して、科学・技術・社会的リスクと補償に関する適切な情報提供を行い、安全 かつ公正なプロセスで処分地選定を進めることが、最終的な処分施設受け入れについても合理的 な態度形成過程をとってもらうために重要であろう.この観点でいえば、「科学的有望地」の設定 は、適正のある地域の住民の間にアジェンダを設定し、事業進展にポジティブな影響を及ぼしう る政策であるといえる.

ただし、図 3-26 に示されたように、国民は「科学的有望地」の選定方法について、どちらかと いえば懐疑的な態度を有している.また、図 3-27 の結果から、国民の多くはまさか自宅が「適正 のある地域」、「より適性の高い地域」に入るとは思っていないことが推定される.「科学的有望地」 の設定基準に基づけば、「適性の低い地域」は限定的になると推測される.市民の感覚と異なって、 予想より広い範囲が適性を有するとする「科学的有望地」マップが公表された場合、科学者・技 術者・専門家集団らへの信頼が変化する(毀損される)危険性がある.ある施策が有するアジェ ンダ・セッティングの有効性が、「市民の予測」との整合性に影響を受ける(整合性が低いと、情 報として受容されずにアジェンダ・セッティングにつながらない)という仮説については、次項 3.1.2 に記載したパネル調査と、「科学的有望地」公表前後の比較により検証することとする.

## 3.1.2. パネルデータによる中長期的な態度の変遷に関する社会調査

すでに述べたとおり、本研究では、平成22年2月と平成23年2月、平成24年2月、平成27 年2月、平成28年2月に、一般の回答者に対してインターネットを用いたアンケート調査を実施してきた.これは、文献調査応募や地層処分施設受け入れに関する態度形成過程に影響を与える要因、信頼の規定因、平成23年3月の東日本大震災・福島第一原子力発電所事故の影響分析 (平成24年の調査以降)などについて、社会心理学的な分析を行うための調査である.

今年度も同様に、平成 29 年 2 月にインターネットを用いたアンケート調査を実施した.調査 票は、本報告書別添の参考資料に示す通りである.この調査では、質問票の操作を行わないパネ ル群(500人、過去の調査に回答したパネル回答者)に加え、パネル回答者 400人と新規回答者 400人を、それぞれ 100人ずつ 4 つのシナリオ(シナリオ A1 群、A2 群、B 群、C 群)にランダ ムに割り振った.合計サンプル数は 1300人となった.

本調査は平成 29 年 2 月下旬に実施したため、年度内に集計結果を示すことができなかった. 結果については、次年度に報告を行う.

## IV. 平成 29 年度の研究方針

平成 29 年度は最終年度であることを念頭に置き,定性的分析(事例研究)と定量的分析の両 面から,具体的な施策を俯瞰的に示すことを目指す.アジェンダ・セッティングの事例研究は, 平成 26・27 年度に集中的に実施して,すでにアジェンダ・セッティングの類型化,アジェンダ・ セッティングにつながる施策の特徴(特にフレーミングに着目)に関する一定の知見が得られて いる.定量的分析については,膨大なパネルデータについて未だ十分な分析ができているとは言 いがたいが,二重過程モデルを想定して,沈黙の螺旋理論を活用した集会の設計等,具体的な施 策につながりうる示唆も得られつつある.

パネルデータによる社会調査については、3.1.2 にて前記の通り、平成 28 年度調査の集計・分 析が直近の課題となる.また、過去の調査について、回答者の登録居住地情報を追加で獲得した (H28年度に外注). 元々,平成23年の調査から継続して原子力関連施設立地地域,平成27年の調査から財政健全化指数等の社会経済的困窮度の高い地域のサンプルを一定数抽出している. これらの居住地情報を有効に活用すれば,パネルデータの詳細な分析において,地理的・行政的 特徴が及ぼす影響を検討することができる.

「科学的有望地」については、適性を有する領域と自宅との間の距離が態度に影響を与える仮 説が得られているが、それ以外にも市区町村境、都道府県境に居住している住民にとってはこれ ら境界が態度形成に影響を与える可能性がある.また、これも 3.1.1 に前述の通り、「科学的有望 地」(もしくは名称変更後の施策)公表後の調査を実施し、前後の比較を行うことも重要な課題で ある.

文献調査へ応募したり,地層処分施設を受け入れたりする自治体の住民が,情動的には事業に ついて議論することに納得し,合理的に議論することが理想的である.平成 19 年に東洋町で見 られたように,住民が推進派・反対派の激しい対立に巻き込まれ,情動的な態度形成しかできな い状況に陥るのは,住民間に禍根を残してしまう.適切なフレーミング施策により,対象自治体 においては「自分事」として「中心ルート」的な態度形成過程をとり,対象から離れた国民は明 確な態度形成を行わない(静観)状況を創造することは,ひとつの「望ましい」政治過程と考え られる.このようなフレーミングにつながる施策を,これまでの定性的・定量的研究から導出す ることこそ,平成 29 年度の最終的な目的となる. 【参考文献】

- Andersen, S. C. and M. Hjortskov, 2016. "Cognitive Biases in Performance Evaluations," Journal of Public Administration Research and Theory, 26(4): 647-662.
- Bord, R. J. & O'Connor, R. E. (1990). Risk communication, knowledge, attitudes: Explaining reactions to a technology perceived as risky. *Rik Analysis*, 10, 499-506.
- Flynn, J., Burns, W., Mertz, C. K., Slovic, P. (1992). Trust as a determinant of opposition to a high-level radioactive waste repository: Analysis of a structural model. *Risk Analysis*, 12, 417-429.
- 深田博己. 2004. 『説得心理学ハンドブック:説得コミュニケーション研究の最前線』 北大路書 房.
- 角田勝也. 2000. 「JCO 事故直後の原子力発電に関する一般住民の意見とその形成要因」『INSS Journal』 7:55-66.
- Komatsuzaki, S., 2014. "Undesirable facility siting and democracy: A comparative analysis of radioactive waste repository siting in Japan, South Korea, and France," Ueta K. and Y. Adachi ed., *Transition Management for Sustainable Development,* Tokyo: United Nations Press, 293-316.
- Leventhal, G. S. (1980). What should be done with equity theory? New approaches to the study of fairness in social relationship. In K. Gergen, M. Greenberg, & R. Willis (Eds.), *Social exchange* (pp. 27-55). New York: Plenum.
- Liu, Y. and L. J. Shrum, 2009. "A Dual-Process Model of Interactivity Effects," *Journal of Advertising*, 38(2): 53-68.
- Noelle-Neumann, E., 1993. "Spiral of Silence: Public opinion—Our social skin (2<sup>nd</sup> ed.)," Chicago: University of Chicago Press.
- 大山七穂.2010. 「価値と政治意識」 池田謙一 編 『政治行動の社会心理学―社会に参加する人間のこころと行動(シリーズ21世紀の社会心理学)』 北大路書房,74-85.
- Petty, R. E. and T. Cacioppo, 1986. "The elaboration likelihood model of persuasion," Berkowitz, L. ed., Advances in Experimental Social Psychology, New York: Academic Press, 123-205.
- 西郷貴洋・小松崎俊作・堀井秀之. 2010. 「高知県東洋町における高レベル放射性廃棄物処分地決 定に係る紛争の対立要因と解決策」 『社会技術研究論文集』7:87-98.
- Slovic, P. (1987). Perception of risk. Science, 236, 280-285.
- 高浦佑介・高木大資・池田謙一. 2013. 「高レベル放射性廃棄物処分場立地の受容に関する心理学 的要因の検討―福島第一原子力発電所事故前データの分析と考察―」 『環境科学会誌』 26(5): 413-20.
- 田中豊 (1997). 科学技術のベネフィット認知に関する研究. 実験社会心理学研究, 37, 195-202.

和田隆太郎・田中知・長崎晋也. 2009. 「高レベル放射性廃棄物処分場の立地確保に向けた社会受 容プロセスモデル」 『日本原子力学会和文論文誌』8(1): 19-33.

山口陽央・小松崎俊作・堀井秀之.2011.「韓国における放射性廃棄物処分場立地過程の政治過程

分析」 『社会技術研究論文集』 8:60-73.

山崎瑞紀・高木彩・池田謙一・堀井秀之 (2008). 鉄道事業者に対する社会的信頼の規定因: 共分 散構造分析を用いたモデルの構成. 社会心理学研究, 24, 77-86.