長期利用課題報告3

宇宙地球化学試料のマイクロ/ナノ XRF-XAFS 研究の新展開: 高エネルギー領域への展開や超伝導転移端検出器の導入

東京大学 大学院理学系研究科 地球惑星科学専攻 高橋 嘉夫

Abstract

蛍光 X 線(XRF)分析や X 線吸収微細構造(XAFS)分析をマイクロ/ナノメートルのサイズに集光した X 線 ビームを用いて行う µ-XRF-XAFS 法は、宇宙地球化学試料中の微量元素マッピングや局所化学種分析法として重 要な位置を占めている。しかし、依然問題なのが計測目的である極微量元素の微弱 XRF に対するそれ以外の元 素などからの背景 X 線(XRF や散乱 X 線)の妨害である。本課題ではこの解決のため、(i)高エネルギー対応の 集光光学系、(ii)これまで硬 X 線領域での XRF 法や蛍光 XAFS 法への本格利用がなかった高エネルギー分解能を 持つ超伝導転移端検出器(TES)、の 2 つの革新的技術を用いて、極微量元素の超高感度 µ-XRF-XAFS 法を実現 し、新規性の高い宇宙地球化学研究を推進した。また TES を用いた蛍光分光分析による高エネルギー分解能蛍 光検出(HERFD)-XANES などが今後可能であることも示した。そして、その応用によりリュウグウ試料や隕石 試料の分析などの「夢」のある研究と、希土類元素(REE)資源の形成過程や福島第一原発事故で放出された放 射性セシウムの環境挙動解明などの資源・環境分野における「役に立つ」研究の両方に貢献する成果を得た。

1. はじめに

蛍光 X 線 (XRF) 分析や X 線吸収微細構造 (XAFS) 分析をマイクロ/ナノメートルのサイズに集光した X 線ビームを用いて行う μ-XRF-XAFS 法は、様々な種 類がある、X 線を用いた顕微鏡の中でも代表的な手法 である^[1,2]。この手法では試料をスキャンして分析する ため比較的時間がかかる一方で、多元素の同時マッピ ングが可能であると共に、XRF 検出の特徴である微量 元素まで対象にできる点で、他の X 線顕微鏡に対する 優位性がある。さらに興味ある試料位置で目的元素の XAFS を測定することで、元素の化学種解析ができる 点は、走査型電子顕微鏡などにはない特徴である。

この手法のさらなる発展のためには、通常用いられ るシリコンドリフト型検出器 (SDD) で分離できない XRF をいかに測定するかがカギになる。従って、この XRF 検出の部分をより高度化することで、µ-XRF-XAFS 法のさらなる発展が見込める。既に筆者らは、 ラウエ型の分光結晶 (BCLA)を用いることによる高 感度な µ-XRF-XAFS 法の利用などを進めてきたか³³、 この方法のエネルギー分解能は 80 eV 程度であり、 より高い分解能を持つ検出系を用いれば、μ-XRF-XAFS法や蛍光XAFS法に大きな変革をもたらすと期 待できる。一方、希土類元素 (REE) などでは、L端・ L線を用いた場合に遷移金属元素のK端・K線による 妨害が問題になるので、高エネルギー領域の μ-XRF-XAFS 法を用いることで、新たな展開が見込める。

以上のことから本課題では、40 keV を超える高エ ネルギー領域での µ-XRF-XAFS 法の応用を進めると 共に、非常に高いエネルギー分解能を持つ超伝導転移 端検出器 (TES) 導入による超高感度計測の実現によ る新しい µ-XRF-XAFS 法に取り組んだ。そしてそれ を、持続可能な社会の実現に関わる REE 資源の形成 過程の解明や、人類の夢に関わる「はやぶさ2」で採 取された小惑星リュウグウ試料の分析などの応用研 究に展開した。

2. 本研究で発展させた手法の概要

[研究 1. 高エネルギー領域 µ-XRF-XAFS 法の確立と 応用]

μ-XRF-XAFS 法で問題となる妨害を克服するため、

本研究で高エネルギーX線を用いた高エネルギー領 域(HE)-µ-XRF-XAFS分析を推進した。我々は、2019 年にBL37XUに導入された40 keV以上のX線を最 小50 nm まで集光できるKirkpatrick-Baez(KB) mirror で得たマイクロ/ナノビームを用いて、主に天 然試料中のREEのK線によるHE-µ-XRF-XAFS法に 取り組んだ。ここで対象になる33 keV(LaのLα」 線)以上のエネルギー範囲と使用する試料厚さ(300 ミクロン以下)では、マトリクス元素による入射X線 やREEのK線の吸収効果が無視できるため、適切な 標準試料と比較することで、XRFによるREE定量が 容易に可能である。この手法が確立されれば、従来の 微量元素局所分析法であるレーザーアブレーション

(LA) -誘導結合プラズマ質量分析 (ICP-MS) 法や二次 イオン質量分析 (SIMS) 法に比べて空間分解能が高く、 試料損傷が小さく、局所化学種解析が可能という利点 があり、新規微量元素局所分析法として重要である。

[研究 2. TES-µ-XRF-XAFS 法の確立と応用]

TES は、超伝導・常伝導の相転移点近傍の急峻な抵 抗-温度特性を利用して光子入射による微妙な温度上 昇を精密に測定することで、高いエネルギー分解能が 得られる光子検出器である。ここでは、このTES の高 いエネルギー分解能(6 keV での分解能が5 eV 程度) を利用し、SDD や Ge 半導体検出器(Ge-SSD)では 困難であった REE を含む Sn~Uの元素の弱いL線に 近接する K~Sr の強い K 線を分離できることを確認 した。さらに He 置換槽などの開発も含めて、4-20 keV の範囲で μ-XRF-XAFS 法が対象にできる天然試 料中の元素数の拡大を図った。

[研究 3. TES による蛍光分光法および XAFS 法の利 用]

TES-XRF/蛍光 XAFS 測定は、計測エネルギー範囲に ある全元素の XRF を高エネルギー分解能で検出でき、 例えば 10 eV 程度しか離れていない遷移金属の Kβ_{1.3}線 や Kβ線が一度に分離計測できるため、XRF のエネ ルギーシフトや強度比を用いた化学種解析にも併用 できる可能性がある。μ-XRF マッピング取得時に、 XRF のエネルギーシフトや面積比を計測すれば、着目 する吸収端元素だけでなく、多元素の化学種別マッピ

ングが得られると期待される。さらに XANES 測定時 に特定の XRF を高エネルギー分解能で分光計測する ことにより、高分解能蛍光検出 (HERFD) -XANES を TES で測定することも試みた。通常、HERFD-XANES は分光結晶を用いる波長分散型の検出器 (エネルギー 分解能:1-2 eV 程度) で測定されるが、元素ごとに結 晶を切替えるため、その調整に時間を要する。また試 料の見込み角が小さく検出効率が低いため、高濃度試 料への適用が多い。一方 TES(エネルギー分解能:6 keV で5 eV 程度) は波長分散型と比較するとエネル ギー分解能は劣るが、カウントレートを超えない限り、 試料から数 cm までの距離に近づけることが可能であ る。また、多種の XRF を同時に測定できるため、異 なる XRF を使った HERFD-XANES を比較できる点 も重要である。これらのことから、本研究で TES を用 いた HERFD-XANES の実現可能性を検討した。

[研究 4. 様々な応用研究]

これら手法を用いて、持続可能な社会構築に寄与す る研究(REE 資源、福島第一原発事故・廃炉関連・放 射性廃棄物関連研究)や夢のある研究(リュウグウや 隕石試料)を進めた。特に廃炉・放射性廃棄物関連研 究で重要なウラン微粒子の分析については、微粒子に 対して質の良い XANES を測定するために、各エネル ギーで2次元マッピングをとり、位置補正をした上で 吸収スペクトルを得るという Energy Stack XANES 法も適用した。

3. 応用研究

3.1. 研究 1:HE-µ-XRF-XAFS 法の確立と応用

3.1.1. HE-µ-XRF-XAFS による REE 分析^[4]

(序) BL37XU に導入された 40 keV 以上の X 線を 最小 50 nm まで集光できる KB ミラーを用いて得た マイクロ/ナノビームを用いて、REE の K 線による XRF マッピング・XAFS・局所定量分析を行った。

(実験) 試料として、地質調査総合センター発行の標 準岩石 JMn-1 (マンガン団塊)と、滋賀県田上山で採 取された風化花崗岩の両面研磨薄片を作成し、分析に 用いた。HE-µ-XRF-XAFS 法で REE の局所分布を調 べると共に、その化学種を XAFS スペクトルから推定 した。その際、放射光から得られる X 線を Si(111)面

最近の研究から



図 1 BL37XU の高エネルギー用 KB ミラーを用いた時 の光子数および KB ミラーの反射率のエネルギー依 存性。IO と I は、KB ミラーより上流および下流側 の検出器を示す。

を用いた二結晶分光器で分光し、KB ミラーで集光す ることにより、500-1000 nm 程度の X 線マイクロ/ナ ノビームを得た。この時、37 keV 以上の入射光には、 Si(111)で反射される 3 次光を用いた。KB ミラーの反 射率は 43 keV 以上で低下し、また入射光強度も 45 keV 以上で低下した(図 1)。そのため、K 吸収端が 45 keV 以上にある Pr 以降の元素では感度が低下す る。特に 54 keV 以上では反射率が低く、天然試料中 の REE の濃度もさらに低下する。NIST610(多元素 混合ガラス標準試料)の結果の分析などから、本法で 天然試料に対して十分な計数率が得られるのは 54 keV で励起できる Dy (K 吸収端: 53.789 keV)まで と判断した。

試料を 2 次元走査し、多元素の XRF マッピングを 得た(図 2)。原理的にこの方法では、REE 濃度を適 切な参照試料で規格化して得られる REE パターンを 任意の部位で得られる。実際には興味ある部位で積算 して得た XRF スペクトル (図 3) から REE パターン (図 4) と µ-EXAFS スペクトルを得た (図 5)。各一 方、REE のホスト相を解析する上で、鉄などの主成分 元素の化学種同定は有効である。そのため、同じセッ トアップで Si(111)の 1 次光を用いた 15 keV 以下の µ-XRF-XAFS 分析を同時に行った。その際、高次光除



図3 微量元素ガラス標準試料 (NIST610、微量元素濃度 約500 ppm) および風化花崗岩試料中の Point-1 および Point-2の XRF スペクトル (54 keV 励起)。



図 4 高エネルギーXRF 分析による(a)風化花崗岩試料中のPoint-1 および Point-2の REE パターンとバルクの REE パターンの比較および(b)マンガン団塊標準試料JMn-1のXRFで求めた濃度と推奨値の比較。



図2 風化花崗岩の両面研磨薄片試料中の XRF 元素マッピング。得られた REE 濃集部のうち、Point-1 は鉄を含む粘土 鉱物と Ce 以外の REE 濃度が相関し(負の Ce 異常を示唆)、イオン吸着型鉱床の特徴を持つ。Point-2 は、局所的 な REE 濃集で、Fe の濃集の程度は低く、Ce 異常はなく、リン酸塩鉱物(Ca と P の存在も確認)である可能性が 高い。



 図5 Point-2のLa K 吸収端の µ-EXAFS および Point-1 と類似と考えられるバルク試料のLa K 吸収端 EXAFS の解析結果。実線は測定値、点線は EXAFS 公式によるフィッティング結果を表す。

去は分光結晶の detune で行い、その場合でもビーム 位置の変化は 0.5 μm 以内に保たれることを確認した。 このことは、7-54 keV という広域のエネルギーにお いて同じセットアップで μ-XRF-XAFS が適用できる ことを示しており、その特徴を活かし、同じ REE 濃 集部位の Fe の XAFS から、REE 濃集部の鉄の化学種 (鉄を含む鉱物種)を同定した(図は省略)。

(結果と考察) 54 keV の励起光でのマッピングによ り、Y に対して La の濃度が相対的に高い Point-1 と 低い Point-2 が見いだされ、XRF と EXAFS 解析から、 前者はリン酸塩粒子であり、後者は REE が外圏錯体 として粘土鉱物に吸着された化学種であると考えら れた。ホスト相同定は、REE イオン吸着型鉱床の特徴 を知る上で重要であり、放射光を駆使した分析でこの 点が明らかにできた点は重要である。その他資源関連 として、マンガン団塊との比較や Sc 資源に関する研 究も同様の手法で進めた^{5.6}。

本手法の利点として、1 次光利用の低エネルギー側 の設定と 3 次光利用の高エネルギー側の設定を同一 設定で使用することで、7-54 keV という広いエネル ギー領域を KB ミラーなどの再調整をすることなくカ バーできることにある。その際、detune を用いるこ とで、低エネルギー側測定で必要な高次光除去ミラー を使用する必要がない。この高次光除去ミラーの挿入 はビームの高さを変え KB ミラーの再調整を伴うため、 低エネルギー側と高エネルギー側の実験を別々に実 施する必要が生じ、高エネルギー領域で REE 分布や XAFS を取得しても、そのホスト相の特徴を Fe K 吸 収端から調べることができない。そのため、幅広いエ ネルギーにおいて同じ設定で µ-XRF-XAFS 実験がで きる点は重要である。 3.1.2. HE-µ-XRF-XAFS 法による隕石・リュウグウ試 料中の CAI の同定

(序) Ca-Al-rich Inclusion (CAI) は、Ca や Al を主 成分とする太陽系最古の物質であり、CAI の元素・鉱 物・同位体組成には、原始惑星系円盤中心部の高温プ ロセスによる元素分別や同位体分別、凝縮の物理化学 条件などが保存され、CAI は初期太陽系の形成を記録 した重要な物質である。一方、リュウグウのような CI コンドライトに類似した試料中では CAI の存在度は 低くその特定には困難が予想された。そこでここでは、 HE-μ-XRF 法で CAI に高濃度に含まれると予想され る REE や Ba を検出することで、その特定を試みた。 (結果と考察)一般に非破壊での3次元の物質同定に はX線CT分析が有効であるが、上記に示したCa、 Al、Ba、REE を対象にした場合、(i)Ca や Al の K 吸 収端は5 keV 以下であり1 mm サイズの CT 分析は 困難、(ii)Ba や REE は CAI 中濃度が 5-20 ppm 程度 と微量であり透過CT 分析は困難、という状況にある。 そこで、HE-µ-XRF-XAFS 法を 40 keV 以上の高エネ ルギーX線を用いて、例として Murchison 隕石から 分離した CAI 粒子の XRF スペクトルを得た。この結 果から、BaやREEのK線を用いた場合、そのエネル ギーは 30 keV 以上で十分な透過力を有するため、1 mm 程度のリュウグウ粒子中に含まれる 0.01-0.1 mm 程度の CAI を同定できる可能性が示された。実 験方法としては、試料を 0 度と 90 度に回転させて、 高エネルギーX 線の高い透過力を利用した XRF マッ ピングによりテスト的に測定した隕石試料中の CAI の位置を3次元的に特定した。実際のリュウグウ試料 では CAI を見つけられなかった(他の研究でもリュ ウグウ中には CAI が少ないことが報告されている) が、隕石試料ではこの方法の有効性が確かめられた。

3.2. 研究 2: TES-µ-XRF-XAFS 法の確立と応用
(序) ここでは、硬 X 線領域で初めて TES を用いた
様々な X 線分光法 (蛍光 XAFS 法、µ-XRF-XAFS 法、
HERFD-XANES 法など)を推進した。用いた TES は、
山田真也博士(立大理)らが管理する NIST の 240 素
子(素子:Bi)の TES である。TES の蛍光 XAFS への利用は本課題が始まる前の 2019 年度に着手し、引
き続き本課題において 2回(2021 年7月および 2022

最近の研究から



図 6 BL37XU における TES 利用実験の様子(上図)お よび TES および SDD を用いた 14 keV 励起の NIST 610 の XRF スペクトル(下図)。

年5月)の利用を行った。和光市の理研から SPring-8 への TES の運搬・立上げ・ソフト開発・運転・デー タ解析には、現状では多くのエフォートが必要で、各 回とも共同実験者数は 20 名を超え、1 週間以上の大 がかりな実験であった。まずバルク試料に対して硬X 線領域で初の TES を用いた蛍光 XAFS 分析を得るこ とに成功した^[7]。その後、マイクロビーム分析への応 用やエネルギー校正法の改良と効率化」や「He 置換 BOX の導入による軟 X 線領域への適用の推進」を行 った(図 6)。そしてこれらを基盤にして、以下の 2つ のテーマや TES を用いた Ce の L 端 XANES の高感 度分析を行った^[8]。

3.2.1. TES を用いたウランの環境地球化学

(背景) ウラン(U) は原子力発電の燃料となる元素 であり、世界的なエネルギー危機の中で原発の利用が 依然継続される中で、放射性廃棄物に含まれる U な どの元素の動態解明は、原子力発電の安全性向上に資 する研究である。特に高速増殖炉を中核とする核燃料 サイクルの実現が困難な場合、放射性廃棄物に占める Uの割合は増加する。U は様々な価数をとり、それに 応じて易動性も変化するため、XAFS 法などによるU

の化学種の解明は、その環境同位体研究で重要なテー マである。旧U鉱床である人形峠では、層状ケイ酸塩 鉱物である黒雲母が U のホスト相の 1 つと報じられ ている。しかし、黒雲母がUを保持する詳細なメカニ ズムは未解明であり、この解明には黒雲母中でのUの 分布を正確に把握する手法が必要である。この研究は、 U鉱床の成因解明に資するだけでなく、放射性廃棄物 の処分場として有望視される花崗岩(黒雲母を主要鉱 物として含む)中の U の挙動予測においても重要に なる。とりわけ µ-XRF-XAFS 法は、環境試料に含まれ た微量元素の分布を µm レベルの高い空間分解能で 把握するために有効な方法であるが、黒雲母にはUの XRF 分析時に測定妨害となるルビジウム (Rb) が共 存し、黒雲母中の U の分布を正確に把握することは SDD では困難であった。そこで本課題では、TES を XRF 分析用の検出器とし、黒雲母に含まれた U の分 布を正確に把握する方法を確立した。また関連して、 ウランの Lu 吸収端の HERFD-XANES 分析による U(V)の検出に関する研究も進めた[®]。

(実験) TES を μ-XRF-XANES 用の検出器として用 いる手法を確立し、Rb が共存する黒雲母中でUと Rb の分布を正確に把握した。

(結果と考察)人工風化黒雲母に U(VI)を吸着させて XANES スペクトルを取得し、線形結合フィッティン グにより解析したところ、約 30 %が U(IV)に還元さ れた。未風化の黒雲母を使用した場合 U(IV)の生成は みられなかったので、黒雲母の風化処理が U の還元 を促進することが分かった。また pH6 より pH4 で還 元種が多いことが分かり、雲母の端面ではなく、風化 により膨潤した層間でU(VI)の還元が進行することを 示している。さらに薄片化した人工風化黒雲母の µ-XRF-XANES によるへき開部分の分析でU(IV)の割合 は43%~89%となったことも、この推論を支持する。 次に人形峠コア試料より採取した黒雲母を TES-µ-XRF-XANES で分析した結果、約 30 %の U(IV)の存 在が確認され、風化した黒雲母がUを還元・保持して いることが天然試料分析からも分かった。この U 価 数分析では、より多量な Rb の Kα 線と、U の Lα 線 のエネルギーが近接するため、SDD では分離検出が 困難であったが、TES利用によりこれらを分離しUと Rb の分布を正しく捉え、U の L_m吸収端 XANES 測定



図 7 TES で Rb の妨害を除いた U の XRF 検出。これにより Rb が多量に含まれる系でも U の正確な分布や U の L_l端 XANES による化学種が把握可能になった。

も可能になった(図7)。これらから、U(VI)の還元は 風化の進行に伴い膨潤した風化雲母層間で生じると 考えられ、このことは2:1 型粘土鉱物によるU(VI)の 還元も層間で主に起きること¹⁰⁰とも整合的である。こ れらの成果は、砂岩型 U 鉱床における黒雲母への U 濃集機構の理解や、放射性廃棄物地層処分における緩 衝材として利用されるモンモリロナイトへの U の還 元による固定の検討において、重要な貢献をする知見 である。

3.2.2. TES-µ-XRF-XAFS によるCs 濃集粒子中のCs の分布・化学状態

(序)福島第一原発 (FDNPP)事故で原発から放出さ れた放射性セシウム (Cs) が濃集された粒子 (CsMP) は、事故時の原子炉内の物理化学状態を反映する物質 として、また環境中に沈着後の放射性 Cs のホストと なる物質として重要であり、多くの研究がなされてい る^[11]。特に放射能の大部分を担う放射性 Cs の CsMP 内部での化学状態や分布は、今後の CsMP 由来の放射 性 Cs の環境挙動を探る上で重要である。CsMP は、 それぞれ2号機および1号機由来のType-A(大きさ 数μmの球形粒子)とType-B(50μm以上、様々な 形状)に主に分けられる。このうちType-Bは、カル シウム(Ca)やチタン(Ti)などの難揮発性元素を多 く含み、炉内で生じたケイ酸塩溶融体が冷却したもの と考えられている。CsMP中のCsの分布や化学状態 を知る上では、電子顕微鏡、μ-XRF、蛍光 XAFS など の手法が有効である。しかし、SDD(エネルギー分解 能:130 eV 程度)でXRFを検出する方法では、微量 なCsのL線と主成分であるCaやTiのK線が妨害 し、Csの同定が困難であった。

(実験)本研究では、TES-μ-XRF-XAFS 法により、 Type-B 粒子中の Cs の化学状態や分布状態を調べた。 FDNPP から北北西に約4 km 地点の道路粉塵から分 離した大きさ約 500 μm の Type-B CsMP 粒子を分析 に用いた^[12, 13]。

(結果と考察) µ-X 線 CT 分析から、この粒子は内部 に直径 100 µm 以上の空孔を複数持つことが分かっ た。この空孔は、CsMP のメルトが冷却する過程で、 メルトから気体が分離して形成されたと考えられる。 次に TES を用いて XRF スペクトルを測定したとこ ろ、この粒子中の Cs の Lα 線を明瞭に検出できた。 そこで、バルクの Cs L_m吸収端の蛍光 XANES スペク トルを取得し、参照試料と比較した結果、Cs は平均的 にはケイ酸塩ガラスに溶解して存在することが示唆 された。

この粒子の薄片試料を作成し、µ-XRF-XAFS 法によ る多元素の分布状態および局所化学状態を調べた。そ の結果、Cs は主に CsMP 内部の空孔の外周部に濃集 していることが分かった(図8)。これは、メルトが高 温時に気体として存在していた Cs が、冷却と共に空 隙円周部に沈着したためと考えられる。この濃集部の Cs L_m吸収端の TES-µ-XANES から Cs はヨウ化セシ ウム (CsI) であると推定された。これは炉内大気中の Cs の化学状態として、CsI が重要であることを示す。 この円周部から離れたマトリクス中の TES-µ-XANES は、ガラス中の Cs と類似した特徴を示し、バルクの 蛍光 XANES と整合的である。これらから、事故時の



図 8 Type-B の CsMP 中の TES-µ-XRF マッピングと Cs の TES-µ-XAFS 分析 (得られたスペクトルとフ ィッテイング結果)。

1 号機中の Cs は、溶融したケイ酸塩中の Cs や気体の CsI として存在していたことが示唆される。また空孔 内に CsI があった場合、水が浸透すると Cs が溶解す る可能性があるので、二次的な移行を議論する上で重 要になる。このように気泡に CsI などのガスとして取 込まれた Cs が空孔内に濃集し、CsMP 内で元素の沸 点による分別が起きていたと考えられる。

これらの結果は、CsMP 生成過程と関連がある。こ こで示された通り、CsMP 中 Cs の化学種には、マト リクスの SiO₂ガラスに溶解したメルトに Cs が溶解・ 冷却したものと、気体 (CsI) が冷却時に塩として固化 したものがあり、2 号機では後者が優勢で、1 号機で は両者が共存すると考えられる。これらは、2 号機で は CsMP は Cs などの揮発性元素を多く含むガスが大 気中で凝結してできたが、1 号機では核燃料が周辺材 料を取り込んでできたメルトが冷却し、水素爆発によ り放出された、というこれまでの推定と整合する。

3.3. 研究 3: TES による蛍光分光法および XAFS 法 の利用

非常に高いエネルギー分解能を持つ TES を利用す ることで、これまで波長分散型の検出系でのみで可能 であった XRF を利用した手法に大きな変革をもたら す可能性がある。そのためには、TES のエネルギー分 解能も現在の5 eV 程度からさらに1 eV 程度まで向 上させる必要があるが、こうした検出器開発を加速さ せるためにも、TES を用いた蛍光分光法や蛍光 XAFS 法で得られた本研究の成果は重要な契機となる。

3.3.1. TES を用いた蛍光分光法の新展開

(序)様々な元素の多様な XRF のエネルギーシフト や相対強度比は、対象元素の化学状態を反映する指標 として利用されてきた。ここではこれらの例として、 CsのL線に着目した検討を行った。Csは、福島第一 原発事故などからも分かる通り、Uの核分裂反応にお いて最も多量にできる放射性核種(¹³⁷Cs、¹³⁴Cs)を含 む元素であり、環境放射化学的に最も重要な元素であ る。そのCsは、環境中に放出された場合、粘土鉱物 層間で内圏錯体を形成して吸着されるが、なぜ本来水 に溶けやすいアルカリイオンである Cs⁺がこのような 内圏錯体を形成するかについては不明な点が多い。そ のため、我々は TES を用いた XRF スペクトルや HERFD-XANES 測定により Cs の化学状態について 新たな情報が得られないかを調べた。Cs⁺と粘土鉱物 間には共有結合的な相互作用が関わるという報告¹¹⁴ もあり、この点について議論を行うことを目的とした。

(実験)共有結合性が異なると予想される Cs の塩で ある CsNO₃、Cs₂SO₄、CsBr、CsI およびバーミキュラ イトへの Cs の吸着態を試料として用いた。XRF の測 定は TES で行った。

(結果と考察) TES 利用はエネルギー分散型の測定で あるため、XAFS 測定を測定する際には、多種の XRF やその相互の強度比が同時に得られる。なおこの際使 う XRF は、入射光エネルギーが 5359±2 eV である 場合のスペクトルを用いた。実際には TES を用いる と、XAFS を測定する際の各エネルギーにおいて XRF をエネルギー分解能よく測定できているため、入射光 エネルギーと蛍光エネルギーを X 軸と Y 軸にとり、 その蛍光強度をZ軸にとった共鳴非弾性散乱(RIXS) マップを容易に示すことができる。この結果から得ら れる L β_1 線と L α 線の強度比と、様々な金属配位子 のソフト性を定量的に示す求核性定数(En)との間に 相関があることが分かった。このように XRF に化学 種の情報が含まれた場合、TES-µ-XRF-XAFS で元素マ ッピングを得る際に、同時に TES から化学種の情報 が得られている可能性がある。マッピングの各測定で は、TES による XRF の検出が同時に行われているた め、そこに現れる L β_1 /L α 強度比の変化(10%程度) の変化)に着目すれば、共有結合性の異なる化合物の 相対的な分布が、各ポイントでの XAFS 測定を実施す ることなく得られる。このような TES-µ-XRF 分析に よる化学種マッピング法はこれまで例が無く、今後の 発展が見込まれる。なお本研究の TES は、3000 cps 程度が総計数率の上限であり、様々なピークが同時に 測定されることを考えると、Lβ1/Lα 強度比の分析に 使われるX線の光子数は十分ではなく、本法の実施の ためには今後より計数率の高い TES を開発していく 必要がある。

3.3.2. TES を用いた HERFD-XANES 測定

(序) HERFD-XANES は、寿命幅の制約を受けて微 細構造が明瞭でなかった XANES をその制約から解放 し、詳細な電子状態・価数情報の抽出を可能にするた め、対象とする吸収端によっては全く新しい分光法に なり得る。しかし、波長分散型の手法をとる場合、適 切な分光結晶が必要で、測定準備に時間・エフォート を要し、特定の元素しか狙えないという難点がある。 TES 利用は、これらを一挙に解決できる潜在力がある。

(結果と考察) CsNO₃を対象とした XRF スペクトル と蛍光 XAFS スペクトルを得た。TES 分析では XRF の半値幅は 5.8 eV であり、結晶分光の場合の 3.6 eV よりやや悪かった。その結果、HERFD-XANES では XRF ピークのごく狭いエネルギー範囲での信号を取 得したいが、TES ではそれが不十分で、HERFD-XANES も結晶分光に比べると、ブロードな XANES スペクトル になった。しかし、TES で得た HERFD-XANES は、 SDD で測定したスペクトルよりシャープなピークを 与え、世界初のエネルギー分散型検出による HERFD-XANES が測定されたと考えられる。このように TES は、エネルギー分散型検出器としては初めて、詳細な XRFの特徴の議論やHERFD-XANES 計測に利用でき る検出器であると考えられ、今後さらに XRF や XAFS に適した開発を行うことで、X 線発光分光(XES)分 野に新たな展開をもたらすと期待される。

3.4. 研究 4: 様々な応用研究

3.4.1. リュウグウに対する µ-XRF-XAFS 分析¹¹⁵

(序)リュウグウ試料は、Yokoyama et al.¹¹⁶で述べ られているように CI コンドライト (Orgueil 隕石な ど)と殆ど同じ組成をもつため、同じ母天体由来と考 えられている。またその鉱物組成は、いずれも Fe を 含む層状ケイ酸塩であることが分かっている。これま での地球での研究などから、Fe(II)を主体とする層状 ケイ酸塩である蛇紋石やサポナイト (スメクタイトの 一種)は、強い還元作用を持ち水素を発生する

(Fischer-Tropsch 型反応)ため、CO₂を還元して脂 肪族有機物を生成することが示されている^{117]}。一方で、 隕石は地球上に落下し長時間経過しており、初期的に 含まれる Fe(II)は Fe(III)に酸化してしまっている。そ のため、もしリュウグウ試料で Fe(II)を主体とする蛇 紋石やスメクタイトが存在すれば、それはかつてリュ ウグウに水があった時に強い還元反応を引き起こし た可能性がある。



図 9 µ-XRF-XAFS 法によるリュウグウ試料(微粒子(a))中の Fe K 吸収端 XANES による鉄の価数分析(b)。大気非曝露と暴露 14 時間後の Fe(II)の割合および CI コンドライト (Orgueil)の Fe(II)の割合との比較(c)。

(実験) BL37XU において、酸素に触れないように酸 素不透過膜に封入したリュウグウ微粒子に対して鉄 やヒ素のµ-XRF-XAFSによる局所価数分析を行った。 (結果と考察) 嫌気を保ったままのリュウグウ試料に ついて、Fe が最も濃集している磁鉄鉱部分は避け、層 状ケイ酸塩が主体と考えられるマトリクス部分で μ-XRF-XAFS 分析を行った (図 9)。その結果、おおよ そ pyrrhotite (FeS)が 75%で、残りは Fe(II)の層状ケ イ酸塩 15%、Fe(III)の層状ケイ酸塩 10%であり、 ferrihydrite などは見られなかった。Orgueilの同様の 分析では、Fe(III)の層状ケイ酸塩 55%と磁鉄鉱 45% が主体であった。このことは、FeSの酸化で磁鉄鉱が 生じるという Boursiquot et al. ¹¹⁸の報告、および Fe(II)層状ケイ酸塩の酸化で Fe(III)層状ケイ酸塩が生 成すること、を考えると合理的に説明可能であり、隕 石中の Fe(II)が地球落下後に酸化されたことを示唆す る。さらにリュウグウ試料を14時間大気中に放置し て、再度 μ-XRF-XAFS 分析を行ったところ、10-20% 程度 Fe(III)の割合が増加していた。これは Fe(II)を含 む物質中に酸化されやすい成分があることを示唆す る。また本課題の対象外であるため詳細な説明は省く が、我々が進めている走査型透過 X 線顕微 (STXM) 分析 (=軟 X 線領域での透過型の u-XAFS で、30 nm 程度の高い空間分解能を持つ)では、サポナイト中の Fe(II)の割合を、Gorski et al. ¹¹⁹が提案しているサポ ナイト中の Fe(II)の割合と Eh (水素電極標準) の関係 から検討すると、リュウグウの Eh 環境は-0.45 V 程 度であることが推定された。そこで次に、X線CTで アパタイトと同定された粒子について、ヒ素 (As)の K吸収端μ-XRF-XAFS分析を行ったところ、Asの価 数は+3 価であることが分かった。このことと上記の Eh 環境とを組合わせると、リュウグウに存在した水 環境のpHは9以上のアルカリ環境であったことが示 唆された^{115]}。海洋地殻における水素生成でも、非常に 還元的かつアルカリ環境である場合が多く、Fe(II)を 多く保持している粘土鉱物の存在も含めて、リュウグ ウは(温度以外では)Fischer-Tropsch反応による有 機物合成が起きる条件がそろった環境を保持する小 惑星であることが分かる。なお同様の惑星における水 質研究を火星隕石に対しても行った^[20]。

3.4.2. その他の研究

これ以外でも、有害元素の挙動や除去に関する研究^[21-23]、大気中のエアロゾル中の元素の化学種解析に関 する研究^[24, 25]なども行ったが、紙面の制限のためここ では触れない。手法的には、Energy Stack 蛍光 XANES 法は微細な粒子中の微量元素のµ-XRF-XAFS 分析法として有用で新規性が高く、今後の発展が望ま れる。

4. まとめ

XRF 法や蛍光 XAFS 法は、宇宙地球化学で様々に 応用されているが、その感度や様々な応用における限 界は、目的とする XRF が他の元素からの XRF や散乱 X線により妨害される場合に生じる。本研究では、特 に XRF 法、蛍光 XAFS 法、µ-XRF-XAFS 法の適用範 囲の高度化を進めるため、幅広いエネルギーを同じセ ットアップで扱える HE-µ-XRF-XAFS 法や、非常に高 いエネルギー分解能を持つ TES を用いた蛍光 XAFS 法や XRF 法・XES 法などを発展させた。特に TES に ついては、(i)XRF の特徴把握による化学種推定の可能 性やマイクロビーム分析への応用、(ii)XANES の新し い分光法ともいえる HERFD-XANES への適用、など を進めた。そして、これらを応用することで、以下の 成果を得た。

- TES を用いた硬 X 線領域での蛍光 XAFS 分析を世 界で初めて実施(プレスリリース)。

- 福島第一原発事故由来のセシウム濃集粒子の特徴 を様々な X 線分光法を利用して解明(プレスリリー ス)。

- リュウグウ中の元素の化学種解析からリュウグウ が高 pH・強還元な水環境になったことを示した(プ レスリリース)。

- 新しいレアアース分析法を開発し、多元素の影響を 受けない分析法を開発。

- イオン吸着型鉱床やマンガン団塊中のレアアース の化学種を解明し、その抽出率との関係を解明。

- ウランの還元反応が風化した黒雲母鉱物によって 起きることを解明。

これらはいずれも、人類の「夢」と「安全安心」に 関わる 21 世紀に必要な研究であり、手法開発の成果 と共に、それは様々な分野の発展の基盤となると期待 される。

謝辞

本長期利用課題 (2020A0174~2022A0174、202 0A0180~2022A0180)における研究の実施において 多大なるご協力を頂いた JASRI の新田清文博士、関 澤央輝博士、菅大暉博士に心から感謝致します。

参考文献

- 日本 XAFS 研究会: XAFS の基礎と応用、講談社 (2017).
- [2] 高橋嘉夫: 分子地球化学、名大出版会 (2021).
- [3] Y. Takahashi et al.: Anal. Chim. Acta 558 (2006) 332-336.
- [4] M. Nagasawa, Y. Takahashi et al.: Minerals, submitted.

- [5] H. B. Qin, Y. Takahashi *et al.*: Geochim. Cosmochim. Acta 294 (2021) 255-272.
- [6] M. Nagasawa, Y. Takahashi et al.: Chem. Lett. 48 (2020) 909-911.
- [7] S. Yamada, Y. Takahashi *et al.*: *Rev. Sci. Instr.* 92 (2021) 013103.
- [8] W. Li, Y. Takahashi *et al.*: Anal. Chim. Acta **1240** (2023) 340755.
- [9] T. Yomogida, Y. Takahashi *et al.*: *Inorg. Chem.* 61 (2022) 20206-20210.
- [10] A. Satpathy et al.: Environ. Sci. Technol. 56 (2022) 4111-4120.
- [11] Y. Igarashi, Y. Takahashi *et al.*: J. Environ. Radioactivity 205-206 (2019) 101-118.
- [12] H. Miura, Y. Takahashi et al.: Sci. Rep. 10 (2020) 11421.
- [13] H. Miura, Y. Takahashi et al.: Sci. Rep. 11 (2021) 5664.
- [14] T. Ikeda et al.: J. Phys. Chem. A 119 (2015) 8369-8375.
- [15] T. Nakamura, Y. Takahashi *et al.*: Science **379** (2023) eabn8671.
- [16] T. Yokoyama et al.: Science 379 (2023) eabn7850.
- [17] M. Andreani et al.: Lithos 178 (2013) 70-83.
- [18] S. Boursiquot et al.: Phys. Chem. Min. 28 (2001) 600-611.
- [19] C. Gorski et al.: Environ. Sci. Technol. 47 (2013) 13477-12485.
- [20] H. Suga, Y. Takahashi et al.: Minerals 11 (2021) 514.
- [21] A. Yamaguchi, Y. Takahashi et al.: iScience 25 (2022) 104763.
- [22] B. Gankhurel, Y. Takahashi *et al.*: ACS Earth Space Chem. 4 (2020) 1064-1077.
- [23] A. Minoda, Y. Takahashi *et al.*: J. Haz. Mat. **432** (2022) 128576.
- [24] S. Natori, Y. Takahashi et al.: Minerals 12 (2022) 536.
- [25] S. Natori, Y. Takahashi et al.: Atmos. Environ. 294 (2023) 119504.

<u>高橋 嘉夫 TAKAHASHI Yoshio</u>

東京大学 大学院理学系研究科 地球惑星科学専攻 〒113-0033 東京都文京区本郷 7-3-1 TEL:03-5841-4517 e-mail:ytakaha@eps.s.u-tokyo.ac.jp