長期利用課題報告 はやぶさ2リターンサンプルのX線 CT を用いた 初期分析と詳細分析

 東北大学
 理学研究科
 松本
 恵

 立命館大学
 総合科学技術研究機構
 土山
 明

公益財団法人高輝度光科学研究センター

放射光利用研究基盤センター 散乱・イメージング推進室 上椙 真之、上杉 健太朗、竹内 晃久、安武 正展

Abstract

本長期課題では先行長期課題を引き継いで小惑星探査機はやぶさ 2 が持ち帰った小惑星リュウグウサンプル の放射光 X 線 CT 分析を実施した。空間分解能の異なる CT システムを組み合わせてサンプル分析を実施するこ とでリュウグウサンプルの岩石鉱物学的特徴をマルチスケールで明らかにすると共に、リュウグウ母天体内で起 こった水質変成プロセス(水-岩石化学反応による二次鉱物の生成プロセス)や宇宙塵衝突による小惑星リュウ グウ表面物質の変化のプロセスを詳細に明らかにした。また本課題の X 線 CT 分析はリュウグウサンプルの初期 分析および後発の国際公募分析課題において一連のサンプル分析の序盤に実施され、後続の顕微分析を補助する 役割を担い成果の創出に貢献した。

1. はじめに

日本の小惑星探査機はやぶさ 2 は小惑星リュウグ ウからのサンプルリターンに成功し、2020 年 12 月 に約5.4gのリュウグウサンプルを地球へと送り届け た。リュウグウサンプルは黒色のマイクロ〜ミリメー トルサイズの岩石粒子で(図1)、その一部は JAXA の



図1 小惑星リュウグウサンプルの光学顕微鏡像。

サンプルキュレーション(粒子の外見、重量、表面の 光学特性などの特徴を調べる作業)^{11,2]}を経て 2021 年 6月に国内の研究機関へ送られ、詳細な特徴を調べる サンプル初期分析が行われた。

リュウグウは地球近傍軌道を公転する直径 900 m 程の小惑星で、赤外域の表面反射スペクトル(構成物 の種類を反映する)から水や有機物を含むとされる C 型小惑星に分類されており、太陽系の天体、水、生命 の起源と進化の解明に繋がる情報を含む天体と考え られている。サンプル初期分析では、リュウグウサン プルが実際に含水鉱物や有機物を含むことや、それら の物質がかつて天体内部で起こった水質変成(水-岩 石間の化学反応)により形成したことが明らかになっ た^[38]。筆者らは、この初期分析の一環として先行長期 課題で SPring-8 の放射光を用いたリュウグウサンプ ルのX線 CT 撮影を実施した。これにより、硫化鉄粒 子内に閉じ込められた液体の水を発見するなどの成 果を報告している^[4]。この水はかつて天体内部で水質 変成が起こっていた時の水で、後の元素分析により塩

や有機物を含む炭酸水であることが明らかとなった⁴⁴。 炭酸水の存在は、リュウグウが太陽系誕生から間もな く太陽から遠く離れた CO2雪線 (初期太陽系において CO。が気体/固体として存在する領域の境界線で木 星付近に位置していたと考えられている) 以遠の低温 領域で形成したことを示す[™]。液体の水が存在したこ とから、形成当時のリュウグウは現在よりも大きく、 キロメートル以上のサイズをもつ天体であったと推 定されている¹⁴。この天体は形成後、木星などの巨大 惑星の軌道変化の影響を受けて太陽系の内側方向に 移動し、他の天体と高速衝突して破砕され、その破片 が集積することで現在の小惑星リュウグウが形成さ れたと考えられている⁴⁴。リュウグウが前身天体(母 天体という)の破片の寄せ集めからなる小惑星(ラブ ルパイル天体と呼ばれる)であることは、筆者らのX 線 CT 撮影により得られたサンプルの密度 (1.79±0.08 g/cm³)¹⁴が小惑星リュウグウの密度 (平 均1.19±0.02 g/cm³)¹⁹に比べ有意に大きく、天体内 部に隙間が多く存在すると推定されることからも支 持される。

このように小惑星リュウグウは、太陽系誕生から現 在に至るまでの様々な天体イベントを記録した天体 である。本長期課題では、小惑星リュウグウのより詳 細な特徴と形成履歴を明らかにするため、多数のリュ ウグウサンプルについて X 線 CT 撮影と電子顕微鏡 観察を組み合わせた複合分析を実施した。

2. リュウグウの放射光 X 線 CT 分析

本課題では数百マイクロメートル〜ミリメートル の比較的大きなサンプルを BL20XU の統合 X 線 CT システム¹⁰⁰で撮影し、それよりも小さいサンプルは BL47XU の分析型ナノ CT システム^{111,121}を用いて撮影 した。また統合 X 線 CT 撮影により大きなサンプル中 に見出した関心領域を集束イオンビーム法¹¹³¹により 小さなブロック状サンプルに加工して取り出し、 BL47XU の分析型ナノ CT システムで詳細な特徴を 調べるビームライン横断型の分析も実施した。分析型 ナノ CT 分析を実施したサンプルの一部は、集束イオ ンビーム法により薄膜試料に加工し透過型電子顕微 鏡観察を実施した。



図 2 BL20XU の統合 X 線 CT システムのセットアップ概念図。同一サンプルを広視野 CT、X 線回折、 局所高分解能 CT で分析可能。

2-1. 統合 X 線 CT システム

BL20XUの統合X線CTシステムでは、30 keVの X線を用いることにより、数ミリメートルまでの比較 的大きな試料を高空間分解能で撮影することが可能 である。共通のサンプルステージを用いてX線光学系 と検出器を切り替えることにより、同一サンプルにつ いて広視野CT撮影(X線吸収像を用いたサブミクロ ンの画素サイズでの高精細CT)、X線回折、局所CT 撮影(X線吸収像/微分位相像を用いた100 nm以下 の画素サイズでの超高精細CT)が行える(図2)¹⁰⁰。

2-2. 分析型ナノ CT システム

リュウグウサンプルはサブミクロンのサイズをも つ構成物からなり、組織観察にはナノスケールの分解 能を持つ CT システムが必要である。BL47XU には 7-15 keV の X 線を用いて超高分解能(画素サイズ 10-100 nm 程度)で CT 撮影が行える結像 CT および走 査結像 CT システムが整備されている。本課題では、 前者を用いて Fe の K 吸収端(7.11 keV)を挟んだ 2 つの異なるエネルギー(7、7.35 keV)で吸収 CT 像 撮影を行う DET(Dual Energy Tomography)^[11]と後 者を用いて 8 keV の X 線で位相 CT 像を撮影する SIXM(Scanning Imaging X-ray Microscopy)^[12]を 実施した。DET では異なる化学組成をもつ多種の鉱 物同定が可能である。一方 SIXM の位相 CT 像は物質 の密度差に対応するコントラストをもち、DET では 困難な水や有機物など軽元素からなる物質の識別が 可能である。DET と SIXM で取得した 3 つの CT 像 を重ね合わせてカラーCT 像を作成することで鉱物や 有機物の 3 次元分布をイメージングし、色の違いで鉱 物を判別することができる (DET-SIXM 法: 図 3)。ま た DET、SIXM 法による CT 撮影で得た各構成物質の CT 値を既知の組成をもつ標準サンプルの CT 値で較 正することで物質の X 線線吸収係数 (LAC: linear attenuation coefficient) と屈折率減分値 (RID: refraction index decrement) を得ることができる。これらの値は 物質の化学組成 (Fe/Mg 比など) や密度を反映してお り、これに基づいてサンプルの物質科学的な特徴を調 べることも可能である (分析型ナノ CT: 図 3)。

以上の実験により、リュウグウの岩石鉱物学的特徴



図3 分析型ナノ CT (DET-SIXM 法) で得られるデー タの例。(A) DET の7 keV X 線の吸収 CT 像 (凡 そ原子番号 Z に対応するコントラスト)、(B) 7.35 keV X 線の吸収 CT 像 (Fe の濃度を反映したコ ントラスト)、(C) SIXM の8 keV X 線の位相 CT 像 (密度を反映したコントラスト)を重ね合わせ ることで (D) 3 次元鉱物カラーマップが得られ る。各鉱物相の CT 値を既知の組成をもつ標準物 質の CT 値で較正して LAC 値、RID 値を求め、そ れらの値をヒストグラムにプロットすることで鉱 物相の密度や化学組成の情報が得られる。(E) Serp:serpentine、Toch:tochilinite、Cal:calcite、 Pen:pentlandite、 TCI:tochilinite cronstedtite intergrowth。 を明らかにすると共に、リュウグウの構成鉱物が生成 した水質変成過程の詳細、小惑星リュウグウ表面で起 こった微隕石の衝突現象を明らかにした^[4,14,15]。以下で はその概要を紹介する。

3. リュウグウの岩石鉱物学的特徴と水質変成過程

筆者らは先行課題および本課題において、合計 50 個以上のリュウグウ粒子を BL20XU の統合 CT シス テムで分析した。得られた CT 像とX 線回折パターン を組み合わせて解釈することで、サンプルの大まかな 岩石鉱物学的特徴を得た。CT およびX 線回折データ の一例を図 4 に示す。リュウグウ粒子は主に細粒な 含 水 層 状 ケ イ 酸 塩 (サポナイト、saponite: Ca_{0.25}(Mg,Fe)₃((Si,Al)₄O₁₀)(OH)₂ · nH₂O、サーペンティ ン、serpentine: (Mg,Fe)₃Si₂O₅(OH)₄)のマトリクスか らなり、様々なサイズ、形状の鉱物粒子を含む。鉱物 粒子は主に酸化鉄(マグネタイト、magnetite: Fe₃O₄)、 硫化鉄 (ピロータイト、pyrrhotite: Fe_{1×}S、ペントラ ンダイト、pentlandite: (Fe,Ni)₉S₈)、炭酸塩 (ドロマ イト、dolomite: CaMg(CO₃)₂、ブリュネライト、 breunnerite: (Mg,Fe) (CO₃)₂)、リン酸塩 (ヒドロキシ



図 4 統合 X 線 CT システムを使って得たリュウグウサ ンプルの CT 像と X 線回折パターン。(X 線のエ ネルギーは 30 keV)

アパタイト、hydroxyapatite: Ca₅(PO₄)₃(OH))からな る。主として含水層状ケイ酸塩からなるマトリクスの 化学組成は数十〜数百マイクロメートルのスケール で不均質で、大小多数のクラックが発達している。こ のような鉱物の組み合わせ、岩石組織は分析したリュ ウグウサンプル全てに共通して見られることから、リ ュウグウは比較的均質な天体であると推定された。こ のことは電子顕微鏡観察などの他の分析手法によっ ても確認されており、探査機が行ったリュウグウ表面 のリモート観測の結果とも整合的である^[16]。

リュウグウの母天体は木星以遠の低温領域で石と 炭酸水氷の塵が集積して形成し、その後、天体内部で は氷が融けて CO₂-H₂O 流体が生じ、これが石の成分 と化学反応することで水質変成が起こった¹⁴。現在の リュウグウを構成する含水層状ケイ酸塩、酸化鉄、硫 化鉄、炭酸塩、リン酸塩はこの時に生成した二次鉱物 である。これらの鉱物生成がどのようにして進行した のか調べるため、筆者らは 70 個以上のリュウグウ粒 子に BL47XU の分析型ナノ CT を実施した。BL20XU の統合 X 線 CT で選定したリュウグウサンプル内の 様々な領域から集束イオンビーム法で小さなブロッ ク状試料を (~30 µm) 作製し分析型ナノ CT を行う と、そのうち少数に無水ケイ酸塩鉱物(カンラン石や 輝石)が含まれることが明らかになった。これらの試 料を薄膜に加工し透過型電子顕微鏡観察を行うと、そ のうちいくつかにはナノサイズの硫化鉄粒子のイン クルージョンを含む非晶質ケイ酸塩粒子が観察され た。これによく似た特徴をもつ非晶質ケイ酸塩は彗星 塵の主要な構成物として知られており、太陽系の始原 的な物質と考えられている¹¹⁷¹。リュグウウサンプルに 見つかった無水ケイ酸塩鉱物や非晶質ケイ酸塩もま た水質変成を免れ生き残ったリュウグウの始原的な 構成物と推定される。準安定な非晶質ケイ酸塩は反応 性が高く、氷が融けて生じた流体に溶解し、高過飽和 度の水溶液を生成する^[18]。リュウグウ母天体の水質変 成初期には、このような水溶液から二次鉱物が析出し 天体内の鉱物学的特徴が変化していったと考えられ る。

分析型ナノCT撮影では鉱物の3次元形状や鉱物相 同士の包有関係を詳細に明らかにできる。本課題では これらを解析することで水質変成過程(二次鉱物の析



図 5 リュウグウサンプル中の六角板状ピロータイトのナ ノCT像。aは粒子の外に繋がるクラック。bで示し た閉じた空間中に炭酸水の包有物が見出された^[14]。

出過程)の推定を行った¹¹⁴。リュウグウの構成鉱物は それぞれ特徴的な結晶形状をもっており、例えばピロ ータイトの大部分は六角板状の外形をもつ(図5)。こ れに対しマグネタイトは球晶状、プラケット状、木苺 状、棒状、多角形状など複数の異なる外形を示す(図 6)。また炭酸塩の多くは扁平した菱面体の外形を示し、 アパタイトは多角形状の外形をもつ物が多い。これら



図 6 リュウグウサンプル中のマグネタイトのナノ CT 像。(A) 球晶状、(B) 木苺状、(C) プラケット状、 (D) 多角形状など様々な形態をとる^[14]。Ir-mt: irregularly shaped magnetite 。 Sph-mt: spherulitic magnetite。

の鉱物相の包有関係を調べると、最初にマグネタイト が含水層状ケイ酸塩と共に生成し始め、続いて硫化鉄 が生成し、次にアパタイト、炭酸塩の順に二次鉱物の 生成が進行したことが明らかになった(図7)。結晶の 外形は水質変成の進行に伴って変化し、水質変成初期 には高過飽和度の水溶液から不規則形状をもつ球晶 状やプラケット状、木苺状のマグネタイト結晶が析出 し、次第に過飽和度が下がると多角形状など規則形状 をもつマグネタイトや他の鉱物相が水溶液中から析 出したと考えられる(図7)。

パリ・サクレ大学の研究者らと協働し、分析型ナノ CT と赤外線(IR)CT(放射光施設 SOLEIL で実施) を組み合わせて実施したサンプル分析では、鉱物と共 存する有機物の3次元分布を詳細に調べた。これによ り有機物の多くは水質変成の初期に生成したと考え られる細粒な層状ケイ酸塩粒子の隙間に分布してい ることが明らかになった^{119]}。水質変成の進行に伴って 細粒の含水層状ケイ酸塩が粗粒の結晶へと成長する 際には、これらの有機物の一部が隙間から押し出され て細粒/粗粒含水ケイ酸塩の境界に濃集する有機物 の再配置が起こっていたことも明らかになった^{119]}。 4. 小惑星リュウグウ表面への微隕石衝突

大気をもたない月や小惑星などの小天体の表面で は、長期間太陽風(太陽から吹くプラズマの風)の照 射や微隕石 (宇宙の塵)の衝突に曝されることで表面 物質の特徴が変化する。このような天体表面プロセス は宇宙風化と呼ばれている²⁰¹。宇宙風化は天体表面の 光学特性(見かけの特徴)を変化させることから、探 査機や望遠鏡による天体観測データの解釈に影響を 及ぼす。そのため宇宙風化が天体表面の物質に及ぼす 変化の解明は、今後の宇宙探査を進める上で重要な課 題である。宇宙風化作用の物質科学的な研究は、小天 体表面の物質を採取することで初めて可能になる。リ ュウグウサンプルは世界で初めて実際の C 型小惑星 表面から採取された物質であり、C型小惑星の宇宙風 化過程の解明はサンプル分析の重要な科学目標の一 つである。初期分析では、少数のリュウグウサンプル 表面に宇宙線照射や微隕石衝突、レゴリス粒子(小惑 星表面の堆積物)の摩擦加熱によって生じた薄い宇宙 風化層(数十~数百ナノメートル)が見つかっており、 これらの層は非晶質で小惑星内部の物質に比べて水 (水酸基や水分子)に乏しいことが明らかになっている[21]。



図 7 分析型ナノ CT により明らかになったリュウグウ母天体の水質変成モデル^[14]。AmSil: amorphous silicate、 Fo: forsterite、En: enstatite、Po: pyrrhotite、Pen: pentlandite、M-S-H: magnesium-silicate-hydrates、 f-PhySil: fine-grained phyllosilicates、c-Physil: coarse-grained phyllosilicates、LPx: low-Ca pyroxene、 Breun: breunnerite、Sph: spherulitic magnetite、Plq: plaquette magnetite、Frm: framboidal magnetite、 Eqt: equant magnetite、Rod: rod magnetite。 本課題では微隕石衝突によりリュウグウ粒子表面に 形成したと考えられるマイクロクレーターと衝撃溶 融物をターゲットとして集束イオンビーム法により ブロック状試料 (~30 µm) を切り出し、BL47XUの 分析型ナノCTを用いて3次元観察を行った。これら のCT 像を図8に示す。衝撃溶融物は大きさ数十um 程度で飛沫状の外見をもつ。またマイクロクレーター は直径5µm 程度で、微隕石衝突によって生成した流 理組織をもつ衝撃溶融物がクレーターの壁面を覆う ように分布していることが分かった。衝撃溶融物はい ずれも主にケイ酸塩ガラスからなり、大小様々なサイ ズの気泡や球形状の硫化鉄を含んでいる。CT 像を基 に選定した衝撃溶融物の特徴的な断面について集束 イオンビーム法による薄膜加工を行い透過型電子顕 微鏡分析を実施したところ、衝突した微隕石の融け残 りと考えられる物質を含んでいることや、リュウグウ 表面物質と彗星塵の中間的な化学組成を持つことが 明らかになった。融け残りと考えられる物質は彗星塵 と類似した特徴をもっており、衝撃溶融物は彗星塵が 小惑星リュウグウの表面に衝突することで生成した 可能性が高い。彗星塵が小惑星リュウグウに衝突すると リュウグウの表面物質と衝突した塵が高温に加熱さ れ融けて混合する。リュウグウの主な構成物である含 水ケイ酸塩鉱物は水を含んでおり、高温に加熱される と水が蒸発して水蒸気が発生する。融けたリュウグウ



図8 リュウグウサンプル表面に形成した(A、B)衝撃 溶融物と(C)マイクロクレーターのカラーナノ CT 像。マイクロクレーターの壁に沿って衝撃溶 融物(melt splash)が付着している^[15]。Ptcoating: サンプルの表面を保護するため施した 保護膜層。

表面物質と彗星塵の混合物は、急冷されガラス化し、 このときガラス中に水蒸気の気泡が閉じ込められる。 今回見つかった溶融物は、このようなプロセスで形成 したと考えられる。衝撃溶融物はリュウグウ表面物質 や彗星塵に比べ酸素に乏しく、硫化鉄の加熱還元によ って生成したと考えられる金属鉄を少量含むことか ら、高温かつ還元的な条件で形成したと考えられる。 彗星塵衝突による C 型小惑星表面物質の変化を明ら かにしたのは本研究が初である。

彗星は太陽系遠方の低温領域で形成され、生命の材 料となり得る有機物を多く含むことが知られている が、衝撃溶融物中にはこのような有機物の融け残りと 考えられる炭素質物質が含まれていた。この炭素質物 質は多孔質でスポンジ状の構造をしており、見かけは 彗星塵に含まれる有機物とよく似ている(図9)。一方 で、窒素や酸素成分をほとんど含んでおらず、彗星塵 有機物とは化学的な特徴が異なる。これはリュウグウ に彗星の塵が衝突したとき、塵の中に含まれていた有 機物が高温に加熱されることで窒素や酸素が揮発し 失われたためと考えられる。実際にリュウグウ粒子の ごく表面を覆う窒化鉄(Fe₄N)の薄い層が見つかって いるが²²¹、この窒化鉄中の窒素成分は彗星塵がリュウ グウ表面に衝突した際に、塵に含まれる有機物が加熱 されることによって放出、供給された可能性がある。

これまでのリュウグウ試料分析の結果を踏まえる と、本課題で見出したリュウグウ表面への彗星塵の衝 突現象は小惑星リュウグウが現在の地球近傍軌道に 位置しているとき(現在から約 500 万年前頃までの



図 9 衝撃溶融物中に含まれる炭素質物質の透過型電子 顕微鏡像。スポンジ様の多孔質な組織を示し小さ な硫化鉄のインクルージョンを含んでいる¹¹⁵。

期間)に起こった可能性が高い^[23]。これら太陽系遠方 から地球近傍に飛来する彗星の塵は、小惑星に衝突し 表面の特徴を変化させ、地球に生命の材料となる有機 物をもたらした可能性がある。

5. おわりに

先行長期課題および本課題では非破壊かつ高空間 分解能で試料の3次元観察を行うことが可能な放射 光 X 線 CT の特性を生かして貴重な小惑星リターン サンプルの分析を行った。これにより先行課題では高 分解能非破壊分析の特徴を活かして硫化鉄中に炭酸 水の包有物を見出し、リュウグウ母天体の集積形成位 置が初期太陽系の CO2の雪線以遠の低温領域である 証拠を示すなどの成果を挙げた。また本課題ではナノ スケールの CT 分析により、2次元の顕微分析では観 察が難しい鉱物の3次元形状、包有関係、宇宙風化組 織の3次元微細構造を調べ、リュウグウ母天体の水質 変成過程、小惑星リュウグウ表面の宇宙風化過程を明 らかにするなど、太陽系の誕生から現在に至るまでに 起こった天体上の様々なプロセスを明らかにした。ま た先行課題、本課題の放射光 X線 CT はサンプル初期 分析だけではなく、その後の国際公募分析課題にも取 り入れられてサンプル分析フローの上流で実施され、 後続の様々な顕微分析を補助する予備的な役割を担 った^[4,5,20]。このうち国際公募分析課題は現在も継続中 であり、今後の分析によりさらなる成果が期待できる。 本長期課題は 2023A 期で終了したが、2023B 期、 2024A 期において引き続き小惑星リュウグウサンプ ルの分析および新たに NASA の OSIRIS-REx 探査機 が持ち帰った小惑星ベンヌサンプルの分析を行い、統 合 X 線 CT システムによるサンプルの 3 次元形状、 密度測定、分析型ナノ CT システムによる流体包有物 の探索などを進めており、これによる新たな成果も得 られつつある。今後も新たな惑星物質サンプルに本手 法を適応し研究を継続することで、太陽系内外で起こ った様々な天体プロセスの解明が期待される。

6. 謝辞

本課題の実験は、はやぶさ2初期分析"石の物質分 析チーム"、"砂の物質分析チーム"、"Phase2 キュレ ーションチーム"のご協力のもと実施しました。本課 題の実験実施にご協力頂いた共同実験者の皆さまに 感謝申し上げます。また本課題は日本学術振興会の科 研費20H00205、20H05846の支援を受け て実施しました。本課題は先行長期課題「はやぶさ2 サンプルのX線CTを用いた初期分析:技術開発、分 析手法評価と分析」(2019B-2021A0165 および 2019B-2021A0166)を引き継いで実施しました。先 行長期課題の成果については、本誌の過去の記事^[24]を ご参照下さい。なお本稿の図は参考文献[14]、[15]に 掲載済みの図を一部変更したものを含んでいます。

参考文献

- [1] T. Yada *et al.* : *Nat. Astronom.* **6** (2022) 214-220.
- [2] S. Tachibana et al. : Science 375 (2022) 1011-1016.
- [3] T. Yokoyama et al. : Science 379 (2022) eabn7850.
- [4] T. Nakamura *et al.* : *Science* **379** (2022) eabn8671.
- [5] M. Ito et al. : Nat. Astronom. 6 (2022) 1163-1171.
- [6] E. Nakamura *et al.*: Proc. Jpn. Acad. Ser. B 98 (2022) 227-282.
- [7] H. Naraoka et al. : Science **379** (2023) eabn9033.
- [8] H. Yabuta et al. : Science 379 (2023) eabn9057.
- [9] S. Watanabe et al. : Science 364 (2019) 268-272.
- [10] M. Uesugi et al. : Geochim. Cosmochim. Acta 116 (2013) 17-32.
- [11] A. Tsuchiyama et al. : Geochim. Cosmochim. Acta 116 (2013) 5-16.
- [12] A. Takeuchi *et al.* : J. Synchrotron Radiat. 20 (2013) 793-800.
- [13] A. Miyake et al. : Microscopy 63 (2014) i24-i25.
- [14] A. Tsuchiyama et al. : Geochim Cosmochim. Acta 375 (2024) 146-172.
- [15] M. Matsumoto et al. : Sci. Adv. 10 (2024) eadi7203.
- [16] K. Kitazato et al. : Science 364 (2019) 272-275.
- [17] L. P. Keller and S. Messenger : Geochim Cosmochim. Acta 75 (2011) 5335-5365.
- [18] Y. Igami et al. : Geochim Cosmochim. Acta 293 (2021) 86-102.
- [19] Z. Dionnet *et al.* : *Meteorit. Planet. Sci.* (2023) doi: 10.1111/maps.14068.
- [20] T. Noguchi et al. : Science 333 (2011) 1121-1125.
- [21] T. Noguchi et al. : Nat. Astronom. 7 (2023) 170-181.
- [22] T. Matsumoto et al. : Nat. Astronom. 8 (2024) 207-215.
- [23] R. Okazaki et al. : Science 379 (2022) eabo0431.

最近の研究から

[24] A. Tsuchiyama *et al.* : *SPring-8/SACLA Information* 27, No.3 (2022) 197-206.

<u>松本 恵 MATSUMOTO Megumi</u>

東北大学 理学研究科 〒980-8578 宮城県仙台市青葉区荒巻字青葉 6-3 TEL:022-795-5789 e-mail:m_matsumoto@tohoku.ac.jp

<u>土山 明 TSUCHIYAMA Akira</u>

立命館大学 総合科学技術研究機構 〒525-8577 草津市野路東 1-1-1 TEL: 077-561-2681 e-mail: atsuchi@fc.ritsumei.ac.jp

上相 真之 UESUGI Masayuki

 (公財)高輝度光科学研究センター 放射光利用研究基盤センター
 散乱・イメージング推進室
 〒679-5198 兵庫県佐用郡佐用町光都1-1-1
 TEL:0791-58-0833
 e-mail:uesugi@spring8.or.jp

上杉 健太朗 UESUGI Kentaro

(公財)高輝度光科学研究センター
 放射光利用研究基盤センター
 散乱・イメージング推進室
 〒679-5198 兵庫県佐用郡佐用町光都 1-1-1
 TEL:0791-58-0833
 e-mail:ueken@spring8.or.jp

竹内 晃久 TAKEUCHI Akihisa

(公財)高輝度光科学研究センター 放射光利用研究基盤センター 散乱・イメージング推進室 〒679-5198 兵庫県佐用郡佐用町光都 1-1-1 TEL:0791-58-0833
e-mail:take@spring8.or.jp

安武 正展 YASUTAKE Masahiro

(公財)高輝度光科学研究センター
 放射光利用研究基盤センター
 散乱・イメージング推進室
 〒679-5198 兵庫県佐用郡佐用町光都 1-1-1
 TEL:0791-58-0833
 e-mail:m.yasutake@spring8.or.jp