# 新潟大学災害・復興科学研究所 共同研究報告書

# 噴火堆積物調査による吾妻―浄土平火山 1893-95 年噴火活動推移の復元

研究代表者氏名 井村 匠<sup>1)</sup> 研究分担者氏名 片岡 香子<sup>2)</sup> 研究分担者氏名 長橋 良隆<sup>3)</sup> 研究分担者氏名 菊池 広海<sup>1)</sup>

1) 山形大学 2) 新潟大学 3) 福島大学

## 研究要旨

吾妻一浄土平火山では、火山性地震の活発化や地熱域の拡大が生じており、直接の噴火被害に加え付随 して生ずるラハールによる被害発生が懸念されている.そこで、最新の噴火のうち、燕沢火口列で生じ た明治噴火(1893-95年)を対象とし、特にラハール堆積物の地質・岩石・鉱物学的調査を行い、同噴 火の活動推移復元を試みた.その結果、燕沢火口列から南西に延びる燕沢から塩ノ川合流地点の沢沿い にて、最も低位の1面の段丘地形を認め、これが1893-95年噴火に伴うラハール堆積物および火砕密度 流堆積物によるものであることが結論付けられた.これらの堆積物を検討することで噴火活動の実態に 迫ることができるだろう.

# A. 研究目的

吾妻一浄土平火山(古川ほか,2018)は福島県 福島市西部に位置する第四紀複成火山である.一 切経山南西斜面の大穴火口では,活発な噴気・地 熱活動が観測されている.本火口周辺は冬季に冠 雪するため活動活発化に伴う融雪型ラハールが 発生する可能性もある.本火山では,将来的な噴 火の発生とともに,各種ラハールによる人的・物 的被害が懸念されている.

最新の噴火活動は,鎌倉後期(1331年),江戸 前期(1711年),明治中期(1893-95年),昭和中 期(1940年)となる.鎌倉・江戸噴火については, 対応する各堆積物が記載されている(山元,2005; Imura et al., 2021).明治噴火については,多数 の現象観測記録が残存するが,噴出物の露出条件 が悪く,現象推移過程の理解は未詳である.本研 究では,明治噴火(以降1893-95年噴火)の実態 解明を目的とし,噴火堆積物の地質・岩石・鉱物 学的調査を展開していく.今年度は,同噴火がラ ハールを伴ったかどうかの事実確認に集中した.

## B. 研究方法

燕沢源頭部の燕沢火口縁部には1893-95年噴火堆積物が分布する(井村ほか,2023).これを踏まえ,燕沢沿いにて類似の層相を示すラハール堆積物の露頭踏査を行った.堆積物記載では,基質の粒径,色,堆積構造に基づき,泥質基質支持のM(M1~M7),砂質基質支持で平行葉理,斜交葉理,逆級化構造や正級化構造を伴うS(S1~S21),砂質基質かつ中礫~巨礫を含むG(G1~G3)に区分し,下位から昇順にコード(ユニット名)をつけた.

採取試料の粒度組成分析と全岩化学組成分析 も実施した.堆積物に関係する有機炭素物を認め た場合には、山形大学高感度加速器質量分析セン ターに採取試料の<sup>14</sup>C 年代測定を依頼した.採取 試料基質部<63 µm (>4 φ)の細粒分画は山形県 工業技術センター設置の粒度分布測定装置 (MT3000 II)を用いて、粗粒分画(>63 µm, <4φ) は湿式篩い分けによって粒度分析を行った.堆積 物の礫粒子は山形大学の蛍光 X 線分析装置(XRF, Primus III)によって全岩化学組成を求めた.



図 1:調査対象ルートの航空写真(A)および露頭 踏査地点 Loc. 1-Loc. 10 の位置図(B).

# C. 研究結果

#### 地形観察

周辺地形および露頭観察より,Loc. 1 (図 1) 周辺から下流の浄土平湿原に向かって約 1<sup>°</sup>と緩 傾斜に遷移し,浄土平湿原には火山麓扇状地地形

(以降火山麓扇状地堆積物とする)が分布するこ とが明らかとなった.これが周辺の高位の段丘面 であり,浄土平の現地形面をなしている.この浄 土平湿原の火山麓扇状地を切る燕沢河床部には, より低位の1面の段丘堆積物(以降低位段丘堆積 物とする)が確認できた.低位段丘堆積物は燕沢 上流部(Locs.1-5,図1)では自然堤防をなし, さらに下流の塩ノ川合流地点までは断続的に分 布している.

# 火山麓扇状地堆積物

浄土平湿原の火山麓扇状地堆積物の厚さはそ の表面から河床部までで約2mとなる.この一連 の堆積物の構成ユニットは、G1、S1-S18、M1-M8 お よび降下テフラの再堆積物となる.ユニット間に は5枚の古土壌層が挟在する(図2中のS16直下: LP1、M2直上:LP2、M2直下:LP3、M1直下:LP4、 G1直上:LP5).

G1 は本堆積物最下部をなす中礫~大礫を含む 塊状不淘汰な褐色砂質堆積物であり,土石流堆積 物の様相を呈しやや固結している. M2 は 20-60cm と層厚変化が激しく,大礫~巨礫を含む塊状不淘 汰な黄白色粘土質堆積物であり,その層相(色調・ 堆積構造)は 1331 年噴出物(Az-OA,山元 2005) に類似することから,再移動していると解釈でき る.G1から M2 の間の数枚の砂層(S1-S10)および シルト層(M1), M2 から最上部までの再堆積テフ ラ層(T1-T7)およびシルト~粘土質堆積物(M3-M7) については,複数回の土石流やハイパーコンセン トレイテッド流の発生を反映している可能性が あるが,側方変化が激しく,ユニットを重複して 数えている恐れがありこれらの層序は追加調査 で確定させる必要がある.

#### 低位段丘堆積物

低位段丘面堆積物は厚さ約 1mであり,これは 最下部の M8 から順に S19-21, G2-G3 からなる(図 2). M8 の上面にて, S19-S20 が M8 を削剥してい る侵食性の境界が認められるが,それ以外には堆 積間隙を示す接触関係は認められない.

M8 は中礫~大礫を含む塊状不淘汰な青灰色粘 土質堆積物であり,白色~灰色変質火山岩片に富 み埋もれ木を含む.堆積物上面には白色変色部を 伴い,同様の変色部は堆積物中にも脈状ないし網 状に発達しており,堆積後に大気と接触した箇所 から変色したものである.以上の特徴は変質物に 富んだ土石流堆積物であることを示している.

S19-21 は側方連続性が悪く Loc. 1 以外には分 布しない. S19 は淘汰の良い褐色粗粒砂質堆積物 で, 燕沢下流方向に向かって傾斜した平行葉理を 示す. S20 は淘汰の良い灰色粗粒砂質堆積物で塊 状であり, S19 との境界部は明瞭である. S19-S20M8 の上面と同色の粘土パッチを含み、それら の境界も凸凹であるため, S19-S20 と M8 は侵食性 の境界により接する. S21 は平行葉理をもつ紫灰 色細粒砂質堆積物であり,淘汰が良いが安山岩質 火山弾を含む. S19-S21 の基質部は, 顕微鏡下で はいずれも 40-50%の灰色緻密安山岩片, 10%ほど の暗灰色低発泡のガラス質安山岩片を含み、その 他の褐色変質岩片、白色変質岩片の量比変化が基 質の色調変化と一致する.以上の特徴は、水と砕 **屑物の混合流によるラハール堆積物よりは、低密** 度火砕流堆積物(狭義の火砕サージ)の層相に類 似する.

G2 および G3 は巨礫を含むことが特徴的で、そ

れぞれ黄褐色砂質堆積物および茶褐色砂質堆積 物である.いずれも主に塊状無層理であるが,場 所によってはコーステール逆級化構造を示し,土 石流堆積物の層相を示している.

#### <sup>14</sup>C 年代測定

火山麓扇状地堆積物に挟在する古土壌層試料 (Loc. 10)から得られた年代値はそれぞれ,LP1:
PMC (現世),LP3:411 ± 20 yrBP,LP4:730 ± 20 yrBP および762 ± 20 yrBP,LP5:1007 ± 20 yrBP であった.Loc.6ではLP1:PMC (現世), LP2:379 ± 20 yrBPの年代値が得られた.LP2, LP3 の年代値は暦年校正年代でおおよそ15 世紀 を示しており,M2は1331 年噴出物ないしその再 堆積物と判断される.Loc.7のLP3からは1196 ± 20 yrBPの値が得られたが,Loc.10の層序に 沿った年代値の変化とは整合せず,層序が二次的 に乱された可能性を考慮し採用しなかった.低位 段丘堆積物最下層のM8より採取した埋もれ木の 年代値は,Loc.2のもので107 ± 20 yrBP,Loc. 3のもので172 ± 26 yrBP であった.

#### 粒度組成

低位段丘堆積物をなす M8, S19-S21, G2-G3, 火 山麓扇状地堆積物の M2 からの採取試料の基質部 について 0~12 φ の粒度分布を求めた. G2-G3 は 0 φ 以下に単峰性のピークを示し, 他と比べて優 位に粗粒である. S19-S21 の試料は, おおよそ 1~ 3 φ に単峰性のピークを示しその淘汰度は良い. 一方, S21 については 4 φ 以下の細粒成分が 14.56wt%と, S19-S20 の同粒階の割合 (1-5wt%) よりも多い. M8 は, 粘土含有量 (>4 φ) がおおよ そ 2-5wt%であり, シルトと粘土の含有量の和が全 ての試料で 20-35wt%を上回った.

#### 礫の全岩化学組成

G2-G3 中の安山岩角礫4点と,M2 ユニット中の 同様の角礫1点の計5点の全岩化学組成分析を行 った.吾妻小富士火山弾(山元,2005),浄土平付 近の明治噴出物火山弾(長谷川ほか2023)のデー タと比較すると,G2-G3 中の角礫については明治 噴出物火山弾の組成範囲にプロットされ,特に Fe0 やMg0 に関して一致する.M2 中の角礫につい ては,G2-G3 の試料と同一の組成範囲にプロット されるが,それらよりもやや苦鉄質である.



図2: 燕沢沿いの低位段丘堆積物および浄土平湿 原の火山麓扇状地堆積物の各総合柱状図. 図中の年代値は暦年校正前の14C年代測定値.T1-T7 は降下テフラの再移動堆積物と考えられるが 未検証.

## D. 考察

#### 1893-95年噴火に関係した堆積物の認定

浄土平湿原の火山麓扇状地堆積物と低位段丘 堆積物は,地形的に区別される.試料の年代値に よれば,低位段丘堆積物は1893-95年噴火に由来 したラハール堆積物および火砕密度流堆積物と 考えるのが妥当である.浄土平湿原の火山麓扇状 地堆積物は,1331年噴出物相当のM2を含み,そ のさらに最下部にはおよそ1000年前に堆積した G1からすると,1000年以上前に形成した可能性 がある.過去1000年間は燕沢上流部では土砂供 給イベントが繰り返し生じたかもしれない.

#### 1893-95 年噴火の活動推移と低位段丘堆積物

粒度分析結果から, M8 はシルトないし粘土粒径 の粒子に富み, 粒径 4µm 以下の粘土粒子に至って は, 2mm 以下の粒子中の 4µm 以下の粒子含有量が 2-5wt%相当である. 堆積物の特徴とあわせるとこ れは粘着性土石流 (Scott, 1995)に相当する. 一 方, G2-G3 は他よりも基質が粗粒で, M8 とは対照 的に非粘着性土石流 (Scott, 1995)である. 流動 特性が異なるラハール (土石流)が M8 と G2, G3 の計 3 回生じ, その間には S19-S21 の低密度火砕 流堆積物も発生したようである.

1893-95年噴火の観測記録によると、1893年5 月19日に1回目の爆発,同年6月4日から8日 までに5回の爆発,その後95年に至るまでも爆 発や降灰が継続した(横山 1983a, b). 二回目の爆 発が開始した6月4日から8日までの活動は、本 噴火の中でも規模が大きく,かんらん石を含む安 山岩岩塊を放出し、 さらに新たに火口が開口した (横山 1983a, b). 上記の M8 と S19-S20 には堆積間 隙があるはずである. このため, M8 は 5 月 19 日 の一回目の爆発と同時期に生じた粘着性土石流 によるもので、その約2週間後の6月4日から8 日の一連の噴火のうち火口を開口した時の低密 度火砕流堆積物が S19-S21, その直後に生じた噴 出物の再移動としての非粘着性土石流がG2-G3に 相当すると考えられる. これらは M8 より上位の 層準に,かんらん石を含む安山岩質火山礫ないし 岩塊が全岩化学組成的にも露頭でも認められる こととも整合する.

ただし, M8 と同様の粘土質岩は現況の燕沢と大 穴火口周辺の地表には露出していない. 燕沢火口 地下の同質の変質帯から直接もたらされたとす るなら,それは噴火とほぼ同時的に発生した火口 溢流型の熱泥流,あるいは噴火直後に発生した降 雨型の粘着性土石流(噴出物の再移動)のいずれ かであった可能性がある.

# E. 結論

本研究によって,まず1893-95年噴火に関係し たラハール堆積物および火砕密度流堆積物を新 たに発見し,これらと噴火記録との対応から同噴 火推移との対応性を検討することができた.これ は吾妻一浄土平火山では新知見であり,同噴火だ けでなく類似の活動の現象理解に深く貢献する. 一方,本噴火よりも古い時代に形成した浄土平湿 原でみられた火山麓扇状地堆積物についても,本 火山で生じる土砂供給イベントないし噴火の長 期傾向を探る上で重要であるが,今年度の調査の 段階では層序確定にはまだ検討の余地がある.こ ちらは今後の課題とし研究を継続して進める.

# F. 引用文献

古川竜太・中野 俊・高橋 浩・山元孝広 (2018) 「吾妻山地域の地質」.地域地質研究報告 (5 万 分の地質図 幅). 産総研地質調査総合センター, 50-54.

- 長谷川 健・菊池文太・柴田翔平・井村 匠・伴 雅雄・常松佳恵・山本裕二・大場 司・鈴木和 馬・戸丸淳晴・楠 稚枝・岡田 誠(2023)福 島県,吾妻―浄土平火山の1893年明治噴火は マグマ放出を伴っていた:燕沢火口列周辺に分 布する巨大な火山弾の古地磁気年代測定によ る 推 察 . 火 山 , 68(3) , p189-196 . https://doi.org/10.18940/kazan.68.3\_189
- Imura, T., Ohba T. and Horikoshi K. (2021) Geologic and petrologic evolution of subvolcanic hydrothermal system: A case on pyroclastic deposits since the 1331 CE eruption at Azuma-Jododaira volcano, central Fukushima, North-Eastern Japan. Journal of Volcanology and Geothermal Research, 437, 107274. https://doi.org/10.1016/j.jvolgeores.2021 .107274
- 井村 匠・伴 雅雄・大津 好秋・井上 朋紀・常松 佳恵・長谷川 健・大場 司 (2023) 吾妻-浄土 平火山鎌倉噴火以降の爆発的噴火活動履歴. 2023 年度日本火山学会秋季大会講演予稿集, P49.
- Scott, K. M., Vallance, J. W. and Pringle, P. T. (1995) Sedimentology, behavior, and hazards of debris flows at Mount Rainier, Washington. U.S. Geol. Surv. Professional Paper, 1547, p56.
- 山元孝広(2005) 福島県, 吾妻火山の最近 7 千 年間の噴火史:吾妻 - 浄土平火山噴出物の層 序とマグマ供給系. 地質雑, 111, p94-111. https://doi.org/10.5575/geosoc.111.94
- 横山又次郎(1893a) 吾妻山の破裂. 地学雑, 5, p533-541.
- https://doi.org/10.5026/jgeography.5.533 横山又次郎 (1893b) 吾妻山の破裂 (前号の続). 地 学 雑 , 5 , p583-596. https://doi.org/10.5026/jgeography.5.583