

西ノ島マグマへの スラブ影響

佐	野	貴	司
栗	岩		薫
谷		健-	一郎

Slab Affection in Nishinoshima Magma

Takashi Sano•Kaoru Kuriiwa•Kenichiro Tani

さの たかし	: 国立科学博物館
くりいわ かおる	: 国立科学博物館
たに けんいちろう	: 国立科学博物館

2013~2017年に噴火した西ノ島火山の地下3~ 6kmに温度が約1000°Cのマグマ溜まりがあるこ とが分かった. さらに太平洋プレートと共に沈み 込んだ海山の一部がマグマ中に含まれる可能性が 示唆された.

1. はじめに

2013年11月に最初の噴火活動が確認された小 笠原諸島の西之島火山は、活発にマグマを噴出 し、2年間で島の面積が13倍にも成長した(図1). この島は絶海の孤島であり、アクセスが限られて いるため、火山噴出物の採取は困難であった.し かし、白尾元理(火山写真家)および清川昌一 (九州大学)が海上保安庁へ届けた上で、2014年 6月3日に西之島へ船で近づき、火山灰の採取を 行なった.この火山灰に加えて、国立科学博物館 に管理・保管されていた西之島の1973–1974年の 火山噴出物、西ノ島溶岩(1702年以前に噴出)も 記載や化学分析を行って比較したところ、マグマ の発生や分化を知る上で重要な事実が明らかにな り、その成果は2016年に公表された^[1].

噴火は 2015 年秋に終息したように見えた.し かし、2017 年4月からストロンボリ式噴火が再開 し、夏にかけて活発にマグマを吹き出した.本論 文の共著者である栗岩薫は、海上保安庁に届け出 た上で、2017 年6月10日に西之島へ船で近づき (図 2)、噴出した火山灰を採取した.ここでは 2016年の公表論文を紹介するとともに、2017年に 採取された火山岩の記載・化学分析結果を報告し、 これまでに分かった西之島マグマへのスラブ影響 やマグマ溜まりの情報について言及する.

2. 地質概況および試料

西之島を含む伊豆-小笠原弧はフィリピン海プ レートの東端部に分布し、この地下深部には東側 から白亜紀(1億3500万年前)の太平洋プレート が沈み込んでいる.この島弧の火山前線の北端は 富士山であり、南はマリアナ弧の北端まで続いて いる(図1).伊豆-小笠原弧からマリアナ弧まで 続く火山列は、沈み込んだ太平洋プレート由来の



図 1 西之島の位置. 右上は 2014 年度末時点での西之島の 地図. この島は西之島溶岩 (1702 年以前に噴火), 1973-1974 年に噴出した溶岩, 2013 年11 月 以降に噴出した溶岩とスコリア 丘, の3 種類によりつくられて いる.



図 2 2017 年 6 月 10 日に海上から栗岩薫が 撮影した西之島.



図3 (A, B) 2014年6月 3日と(C, D) 2017年6月 10日に採取されたスコ リアの電子顕微鏡写真. aug:普通輝石, pl: 斜長 石, gl: ガラス

流体の影響を受けてマントルウェッジが部分溶 融したマグマが噴出して形成したと考えられて いる.

西之島火山は伊豆-小笠原弧の南部に位置し, その山体は次の3層序から構成されている(図1 右上).(1)西之島(または旧島)溶岩(噴出年代 は不明であるが,西之島が最初に発見された1702 年よりは古い),(2)西暦1973-1974年に噴火した 溶岩とスコリア(以後,1973年火山岩と記述す る),(3)西暦2013年11月以降に噴出したスコリ アと溶岩.

西暦2014年6月に採取された火山灰(スコリア) は 0.18gと少量であったが、新鮮であり、詳細な 記載ができ、確度の良い鉱物組成および全岩化学 組成の分析データを出すことができた. このスコ リアは 2 種類に区分された. 1 種類は発泡した黄 褐色スコリア,もう1種類は黒色スコリアである. 黄褐色スコリアは多孔質で石基の結晶度が低い試 料(図 3A)、黒色スコリアは気泡が少なく石基の 結晶度が高い試料であった(図 3B). これら 2 種 類の2014年噴出スコリアは共に両輝石, 斜長石, 磁鉄鉱を斑晶とする安山岩であり, 1973年火山岩 と同じ斑晶組み合わせであった.2017年6月に採 取されたスコリアも2014年スコリアと同様に黄 褐色と黒色の両方のスコリアが確認できた. さら に,斑晶組み合わせや石基の特徴も2014年スコリ アと同様であった(図3C, D).

3. 鉱物組成および全岩化学組成の特徴

2014年スコリアに含まれる斑晶鉱物である斜 長石,単斜輝石,斜方輝石の化学組成は1973年火 山岩の斑晶鉱物の組成に類似し,単斜輝石は普通 輝石,斜方輝石は紫蘇輝石の組成を示した.全て の斑晶鉱物のコア組成はほぼ均質であり正規累帯 構造を示していた.2017年スコリアに含まれる 斜長石と斜方輝石も類似した組成であったが、単 斜輝石は確認できなかった.これは観察した試料 数がまだ少ないことに起因すると考えている.

1973 年火山岩と 2017 スコリアは, SiO₂ 含有量が 59 重量%のほぼ均一な組成であった.西之島



図 4 西之島火山岩を含む伊豆-小笠原-マリアナ弧の火山岩のSiO2 に対するMgO, K2O, Na2O+K2Oのプロット^[1].

(旧島) 溶岩も均一であるが、少し分化した組成で あった (SiO2:60-61 重量%). 一方, 2014 年スコ リアの組成は SiO2 含有量が 58-62 重量 % とばら ついた(図4). これら西之島火山岩は中K 安山岩 であり、小笠原弧やマリアナ弧の他の火山岩と類 似し,低K安山岩である伊豆弧(明神礁以北)と は異なっていた. この西之島火山岩の組成には, SiO₂含有量の増加とともに FeO, MgO, CaO 含有 量が減少し、Na₂O, K₂O 含有量が増加するという 傾向が確認できた. この傾向は斑晶鉱物である斜 長石, 普通輝石, 紫蘇輝石, 磁鉄鉱の分別結晶作 用により説明可能である. 最小2乗法による差し 引き計算を行ったところ(図4の矢印),最も分化 した安山岩組成は最も未分化な組成から斜長石7 重量%, 普通輝石5重量%, 紫蘇輝石2重量%, 磁鉄鉱5重量%を分別することにより説明可能で

あった.

4. 議論

4-1. マグマ溜まりの深さ, 温度, 含水量

全岩組成,鉱物組成,斑晶モード組成を用いて 計算される石基(メルト)組成を用いると,斑晶 がマグマと平衡共存していた深さの推定が可能で あり,これはマグマ溜まりの深さと考えられてい る.西之島マグマを含む伊豆-小笠原弧マグマの メルト組成と岩石溶融実験の結果を比較したとこ ろ,マグマは200 MPa(約6kmの深さに相当)よ りは低圧で斑晶鉱物を結晶化したと推定された^[1]. また両輝石の組成を利用した輝石温度計を用いて 計算を行ったところ^[2,3],西之島の1973年火山岩 も2014年スコリアも約1000℃という結果が出た (図 5A, B).なお,前述の通り,2017年スコリア



図 5 (A) 1973 年火山岩, (B) 2014 年スコリア, (C) 2017 年スコリアの輝石組成, および両輝石温度計により推定した温度^[2]. 隣同士で接する普通輝石と紫蘇輝石の組成は直線で結んで示した.

には普通輝石が確認できなかったため、温度推定 は行なっていない、しかし、紫蘇輝石の化学組成 から判断すると、1973年火山岩や2014スコリア と同様の温度と考えられる(図 5C).

マグマ中の含水量は斜長石とメルト組成を用い て推定が可能である^[4]. 含水量の見積値は 1973 年火山岩が 3.2-3.9 重量 %, 2014 年スコリアが 3.3-3.7 重量 % であった (図 6). また 2017 スコリ アについて見積もった含水量は 2.4-4.0 重量 % と, 少し見積値幅がひろくなった. これら含水量の見 積もりは、マグマ溜まりの深さに関して制約を与 えることができる. この理由は、含水量が 2.4-4.0 重量 % を超えるメルトは、60-130 MPa (深さ約 3 km)よりも浅部では過飽和となってしまうからで ある(図6). なお、本当の圧力はこの見積値より は高いはずである. 実際にメルトに溶け込んでい る揮発性成分は水だけでなく CO₂ も存在するか らである.

以上のように、マグマ溜まりの深さはメルト組 成と岩石溶融実験の比較から推定した最大値(約 6km)と含水量を基に見積もった最小値(約3km) との間であると考えられる、そして、このマグマ 溜まりの温度は約1000℃と推定される。

4-2. 西之島マグマへの沈み込んだ海山の影響

噴出時代が新しくなっていくと西之島マグマの 特徴がどのように変化するのかを見るため、微量 元素を調べた.ここで注目したのは、Nb, Zr, Ha, Hf という難水性元素である.これらは流体



図6 西之島マグマ中の含水量推定値 およびマグマ中の水の溶解度の圧力 依存性^[5,6].

図 7 西之島火山岩のNb/Zrに対する Ta/Hfのプロット.1702 年以前,1973 年,2014 年と,新しい噴出物になるほ ど海山由来の成分 (高Ta/Hf, Nb/Zr) が 増加することが分かった.

にほとんど分配されないという特徴を持つので, 通常のスラブ由来の流体以外の影響を見るために 有効な元素である.そして Nb/Zr と Ta/Hf という 元素比に注目した.この理由は,部分溶融により マグマが生産されるときも、マグマ溜まり内で分 別結晶作用が起きたときも、これら微量元素の比 はほとんど変わらないため、マグマ源(マグマが 生産される前のマントル)の情報を知ることがで きるからである.

図7を見ると、1702年以前の噴出物(西之島溶 岩)、1973年火山岩、2014年スコリアと、時代と 共にNb/ZrとTa/Hfが増加していることが分かる. この増加の原因は何であろうか?通常,マグマ源 からマグマが繰り返し生産されると,新しいマグ マはNb/ZrやTa/Hfが減少し,これを枯渇化(depletion)と呼ぶ.従って,火山からのマグマ噴出 が繰り返されると,時代とともにマグマは枯渇化 していくことが想定される.ところが,西之島マ グマは時代とともに肥沃化(enrichment)している. マグマ源を肥沃化させる成分は海山(海洋島玄武 岩)に多く含まれることが知られている.そして 西之島の東側から地下深部に沈み込んでいる太平 洋プレートを見ると、小笠原海台が存在すること に気がつく(図1).小笠原海台は規模の大きな海 山である.これら事実を考え合わせると、「スラブ と共に西之島の下に沈み込んだ海洋島玄武岩成分 がマグマ源に付加してきた」と提案できる^[1].Nb や Ta に富む海山成分がマグマ源へ加わると部分 溶融度が高くなるため、現在、西之島火山から多 量のマグマが噴出している要因の1つは沈み込ん だ海山の影響であるかもしれない.

5. 今後の研究

海山成分の検出は、今回用いた Nb/Zr や Ta/Hf よりはストロンチウム、ネオジウム、鉛などの同 位体を用いる方が効果的である。そのため、今 後、西之島火山岩中の同位体分析を行い、「沈み込 んだ海山の島弧マグマへの影響」についての検証 をする必要がある。また、小笠原海溝から島弧の 下に沈み込もうとしている海山の火山岩を採取 し、記載や化学分析を行って、過去に沈み込んだ 海山成分を推定することも必要であろう。

謝辞:本研究で用いた2017年スコリアを採取す る際に科研費基盤(C)17K07548(代表者:栗岩薫) を使用致しました.

参考文献

[1] Sano T., Shirao, M., Tani, K., Tsutsumi, Y., Kiyokawa,
S., Fujii, T. (2016): J. Volcanol. Geotherm. Res., 319, 52-65.
doi:10.1016/j.volgeres.2016.03.004.

- [2] Linsley, D. H. (1983): Am. Mineral., 68, 477-493.
- [3] Putirka, K. (2008): Min. Soc. Am. Rev. Miner. Geochem., 69, 61-120.

[4] Lange, R. A., Frey, H. M. and Hector, J. (2009): Am. Mineral., 94, 494-506.

[5] Moore, G., Vennemann, T. and Carmichael, I. S. E. (1998): Am. Mineral., 83, 36-42.

[6] Papale, P. (1999): Am. Mineral., 84, 477-492.

 \square