九重火山の噴火史と 最近1.5万年間の噴出量の変化

―活火山地域の地質図幅調査による研究成果の一例―

鎌田浩毅1)•星住英夫2)•川辺禎久3)

1. はじめに

1995年10月11日夕刻に大分県九重火山を構成す る星生山の東方中腹にある通称硫黄山付近から火山 灰を噴出し始めた. 火口はほぼ東西方向の長さ約 400 m の線上に並び、噴煙は高度約1,000 m に達 した. これに伴う降灰は大分県久住町・熊本県南小 国町のほか南西に約60km離れた熊本市まで確認 された. 地質調査所では5万分の1地質図幅作成 の一環として、九重火山の東半部が含まれる「久作」 地域の地質図が1963年に出版され(小野, 1963), また西半部が含まれる「宮原」地域の地質図が今 年完成した(鎌田, 1996b 印刷予定). 久住図幅に は、空中写真による九重火山の溶岩ドーム群などの 火山地形判読結果を、層序の確立のために積極的に 活用したパイオニア的な研究成果が盛り込まれてい る. また, 久住図幅の約30年後に調査が行われた 宮原図幅では、その間に進展したテフロクロノロジ -と放射年代測定の技術を駆使して, 完新世に至る までの九重火山の噴火史が解明されている(第1 表). 例えば、九重火山を構成する多数の孤立した 溶岩ドーム群の間の層序は、溶岩の流出に伴って噴 出した降下火砕物や広域テフラとの被覆関係によっ て明らかにされ, また各々の降下火砕物の噴出年代 は放射年代を用いて推定されている.一般に、ある 火山体について高い精度の時空分布(噴火史と分布 域)が既に得られているかどうかは、噴火が起きた 際に災害予測を行う上で極めて重要である(例えば, 鎌田, 1996a). 地質調査所では、これまで雲仙火

山地質図(渡辺・星住, 1995)など8地域の火山地質図を出版してきたが、火山災害評価が行えるような野外調査データの揃った火山は、国内の活火山の総数(83個)に比べて非常に少ない、1995年10月の九重火山の最初の噴火の時点で、その噴火史と分布域がほぼ解明されていたことは、今後起き得るかも知れない火山災害の軽減のために基礎的な準備ができていたという点で、寄与するところが大きいと考えられる。本報告では、これまでの地質図幅調査に基づく研究成果を踏まえて、九重火山における地質層序・噴火史と最近1.5万年間の噴出量の変化を紹介する。

2. 九重火山の地質と噴火史

九重火山は阿蘇火山の北東,由布鶴見火山の南西に位置し、中部九州の豊肥火山地域の中でも最も新しい活動が記録されている地域にある(Kamata,1989).九重火山は約15万年前から活動を開始した活火山であり、その中心部には急峻な溶岩ドーム群と小成層火山とが集合する火山群である(口絵1,3参照).九重火山の山麓には火砕流・泥流などの堆積物からなる緩傾斜の裾野が広がり、主として九重火山起源の火砕物で構成されている。即ち、九重火山は溶岩ドーム・成層火山の形成と、ブリニアン降下軽石及び火砕流の噴出とを繰り返してきたことが、野外で堆積物を観察することから読み取れる。これまで九重火山の地質に関して、小野ほか(1977)は5万分の1桁曲地域内に見られる火砕流

¹⁾ 地質調査所 大阪地域地質センター

²⁾ 地質調査所 地質部

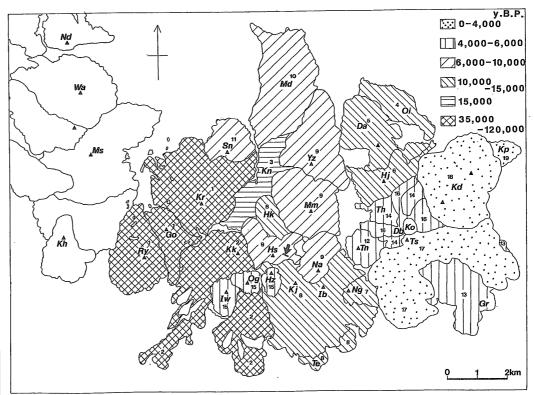
³⁾ 地質調査所 環境地質部

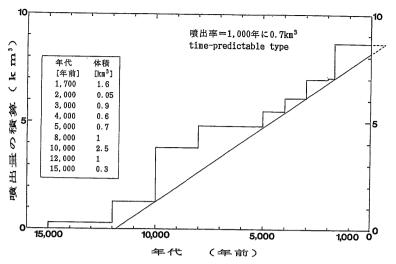
キーワード:九重火山,活火山,噴火史,地質図幅,テフロクロノロジー

年前 1,700	黒岳溶岩(Kd)⑩及び黒岳火砕流(Kp){HPA}と黒岳泥流⑩
2,000	米窪玄武岩質降下スコリア(KB){POB}
3,000	米窪安山岩質降下火山灰(KA){PA}
	大船南溶岩(Ts)⑪(BHD)
4,000	段原降下スコリア(DS)及び段原溶岩(Db)⑩(PA)
	宮原図幅ステージ4の溶岩⑮{BHD}:肥前ヶ城溶岩(Hz) ・扇ヶ鼻溶岩(Og)・岩井川岳溶岩(Iw)
5,000	A 1 降下火山灰及び大船北部溶岩(Th)⑩(HPA)
1	岳麓寺溶岩(Gr)⑬(HPA)
	立中山溶岩(Tn)⑩{PHA, PA}
6,300	[鬼界アカホヤ火山灰(K-Ah)]
	泉水山溶岩(Sn)⑪{PHA}
	松の台岩屑なだれ堆積物(Md)⑩{PHA}
10,000	A 2 降下火山灰及び宮原図幅ステージ3の溶岩⑨{PHA}: 九重中岳溶岩(Na)・星生山溶岩(Hs) ・三俣山溶岩(畑)・湯沢山溶岩(Yz)
	宮原図幅ステージ2の溶岩®:星生北溶岩(Hk){PHA} ・久住山溶岩(Kj,Ib){PHA}・展望台溶岩(Te){OPHA}
	鳴子山溶岩(Ng)⑦{HPA}
10,000- 15,000	平治岳降下スコリア(HS)及び平治岳溶岩(Hj)⑥{POB}
10,000	台の山溶岩(Da)⑤{PHA}
	男池溶岩(0i)④{HPA}
15,000	寒ノ地獄火砕流堆積物(Kn)③{PHD}
24,000	[姶良Tn火山灰(AT)]
	白丹火砕流堆積物・白丹泥流堆積物{BPHD}
35,000	飯田火砕流堆積物 及び 九重第1軽石層(KjPl)(BPHD)
	沓掛山溶岩(Kk)②(PHA)
90,000	[Aso-4火砕流堆積物]
	豊後渡火砕流堆積物(PHA)
	宮原図幅ステージ1の溶岩①{PHA}:黒岩山溶岩(Kr) ・合頭山溶岩(Go)・猟師山溶岩(Ry)
	下坂田火砕流堆積物{BPHD}
120,000	[Aso-3火砕流堆積物]
	宮城火砕流堆積物{BPHD}(これより上位が九重火山噴出物)
140,000	[Aso-2火砕流堆積物]
350,000- 700,000	[涌蓋山(Wa)・一目山(Hm)周辺の溶岩円頂丘群(PHA}]
700,000	[塔の原溶岩{PA}・沢水東溶岩{HPA}]

第1表 九重火山の層序と噴火史 (鎌田,1995による). ○印番号などは第1図の 番号に対応する.鉱物名 の略号,H:普通角閃石, P:輝石,B:黒雲母, O:かんらん石;岩石名 の略号,A:安山岩,D: デイサイト,B:玄武 岩.

第1図 九重火山の地質図(鎌田・小林,1992を改変;鎌田,1995による). 九重火山の山麓周辺には飯田火砕流堆積物が広く分布するが省略した. 白ぬきは70-35万年前に噴出した先九重火山噴出物(涌蓋火山噴出物). 図中の番号とローマ字の山名は第1表中に記されたものにそれぞれ対応する. 矢印は1995年10月に火山灰を噴出した噴火口の位置.





第2図 九重火山における最近1.5万年間の噴出量の変化(鎌田,1995による). 噴出量(単位: km^3)はそれぞれ 有効数字1桁で求めたが、1,700年前のみ有効数字2桁とした。また、10,000年前の噴出量は2 km^3 と3 km^3 の間なのでここでは2.5 km^3 とした.噴出量の積算には、太田(1991)の求めた値を参考にした.

堆積物の層序の検討から、九重火山起源の火砕流が 3枚ありそれぞれが阿蘇火山起源の火砕流と指交関 係にあることを明らかにした、九重火山の周辺には 複数の降下火砕物が確認され、これらは分布の孤立 している溶岩ドーム及び溶岩流の層序をたてるため にきわめて重要である(口絵2参照). 小林・池辺 (1985), 太田(1991), 鎌田・小林(1991)は、広域 テフラと九重火山から噴出した火山灰とを用いて, テフロクロノロジーの観点から九重火山の形成史を 論じた. その後, 鎌田・小林(1992)は年代の明ら かでない火山灰層に対して個々の火山灰層を挟む腐 植土壌(黒ボク)の 14C 年代値を求めることにより、 九重火山の完新世の噴火活動史を明らかにした. そ の結果、九重火山では噴出口がほぼ西から東へ移動 する傾向が認められ, デイサイト質の火砕流が噴出 し、次に安山岩質の溶岩ドームと溶岩流が噴出し、 形成されたばかりの溶岩ドームがしばしば崩される ということが繰り返されてきたことが判明した(鎌 田·小林, 1992;鎌田, 1996b).

このような地質調査の結果,1995年10月に噴火した硫黄山(第1図の矢印)は星生山と同じく約10,000年前に噴出した普通角閃石安山岩の溶岩からなることが明らかとなった(鎌田,1996b). 星生山の周辺には多数の小火口があるが,これらがマグマ噴出物を放出した証拠はなく,露出のよい場合に爆発角礫と推定される堆積物がわずかに見られるに過

ぎない. 九重火山は最近5,000年の間に約1,000年の間隔で、星生山の東約5kmにある米窪火口などから火山灰やスコリアを噴出している(第1表;鎌田・小林,1991;1992). また、マグマを出した最後の活動としては、約1,700年前に巨大な溶岩ドーム(黒岳)が形成されている(第1図のKd;鎌田,1995). 一方、古文書では西暦1738年,1675年,1662年等に噴火を示すと解釈される記録が残っているが、これらも必ずしもマグマの噴出を意味するものではない(鎌田・井村,1995). 1995年10月の噴火は基本的には水蒸気爆発によるものであると考えられているが、噴出した火山灰の中に今回新たに貫入したマグマによるガラスが含まれているかどうかについての検討がなされている(星住ほか,1995;及び本号 p.33-35参照).

3. 最近1.5万年間の噴出量の変化

近年のテフロクロノロジーと放射年代測定技術の進歩により、個々の火山の噴火年代と噴出量とをある程度正確に求めることが可能になった。これらのデータは、一般に時間一積算噴出量階段図(あるいは簡潔に「階段ダイヤグラム」)と呼ばれる図で表現される(宇都、1989;小山・吉田、1994)。第2図は九重火山における最近1.5万年間の噴出量の変化を示す(鎌田、1995)。これは溶岩ドームと溶岩流

の体積を積算し、降下火砕物の体積(溶岩換算で <0.1 km³)を加えたものである. ある適当な長さの 期間をとって階段ダイヤグラムに表わしてみると、 噴火間隔と噴出量との間に一定の規則性が認められ る場合がある. 第2図に示された九重火山の最近 1.5万年間には、ある噴火休止期間の長さがそれに 先立つ噴火の噴出量に比例するという関係が読み取 れる. 換言すれば、前の噴火の噴出量から次の噴火 の開始時期を定量的に予測できる時間予測型(timepredictable type;小山・吉田, 1994)の関係が成り 立っているように見える. これが正しいとすれば, 黒岳の溶岩ドームを形成するような大量のマグマ(約 1.6 km³)の噴出は、今後約600-700年先に期待され ることになる. しかし, このような見積もりは数万 年というような地質時代のスケールにおいて成立す る関係であり、1995年10月に始まった噴火が今後 どのように推移していくかということへの判断材料 として用いるには、誤差の大きい粗すぎる見積もり と言える. しかし一方, 第2図からは最近1.5万年 間の九重火山の平均噴出率が,1,000年間に約0.7 km³と求められる.この平均噴出率は,雲仙火山 の最近1.5万年間の平均噴出率(1,000年間に0.05-0.1 km³; 中田, 1995)よりも約1桁大きい. 即ち, 完新世(最近10,000年間)の九重火山は、雲仙火山と 勝るとも劣らない活動性の高い活火山であること を, 第2図は裏付けている.

文 献

星住英夫・川辺禎久・鎌田浩毅・斉藤英二(1995): 九重火山の 1995年10月の噴火による噴煙及び火口の調査と噴火堆積物の 検討、火山噴火予知連絡会会報、no.63.(印刷中)

Kamata, H. (1989): Volcanic and structural history of the Hohi

- volcanic zone, central Kyushu, Japan. Bull. Volcanol., 51, 315-332.
- 鎌田浩毅(1995): 九重火山の噴火史と最近1.5万年間の噴出量の変化. 火山噴火予知連絡会会報. no. 63. (印刷中)
- 鎌田浩毅(1996a):火山地質学の現状と今後の課題.「火山」40周 年特集号,火山,40.(印刷中)
- 鎌田浩毅(1996b):宮原地域の地質. 地域地質研究報告(5万分の 1地質図幅),地質調査所(印刷予定).
- 鎌田浩毅・井村隆介(1995): 古文書に見られる九重火山の噴火・ 火山噴火予知連絡会会報. no. 63. (印刷中)
- 鎌田浩毅・小林哲夫(1991): 大分県九重火山の地質と層序. 日本 地質学会第98年学術大会講演演旨, 384.
- 鎌田浩毅・小林哲夫(1992): 九重火山の地質と完新世における噴 火活動史. 日本地質学会第99年学術大会講演演旨, 415.
- 小林哲夫・池辺浩司(1985): 九重火山東部の地質(演旨). 火山, 30,310.
- 小山真人・吉田浩(1994): 噴出量の累積変化からみた火山の噴火 史と地殻応力場.火山,39,177-190.
- 中田節也(1995):雲仙火山のマグマはどこからきたか. 科学, 65,686-691.
- 太田岳洋(1991): 九重火山群,東部及び中部域の形成史. 岩鉱, 86,243-263.
- 小野晃司(1963):5万分の1地質図幅「久住」及び同説明書. 地質調査所,124p.
- 小野晃司・松本催夫・宮久三千年・寺岡易司・神戸信和(1977): 竹田地域の地質、地域地質研究報告(5万分の1地質図幅), 地質調査所,145p.
- 宇都浩三(1989): 火山の噴火活動史を知る一K-Ar 年代測定と中 長期的火山噴火予測. MIA, 24, 9-12.
- 渡辺一徳・星住英夫(1995):雲仙火山地質図(1:25,000),火山 地質図8,地質調査所.

KAMATA Hiroki, Hoshizumi Hideo and KAWANABE Yoshihisa (1996): Eruption history and volume change since 15,000 y. B. P. at Kuju volcano—a case study associated with quadrangle geologic mapping on active volcanoes—

〈受付:1995年12月25日〉