

伊豆大島火山、北の山・伊東無コアの放射性炭素年代

山元 孝広*・川邊 穎久*

(2010年5月31日受付, 2010年10月6日受理)

¹⁴C ages for the Kitanoyama and Itonashi cores in Izu-Oshima volcano, Japan

Takahiro YAMAMOTO* and Yoshihisa KAWANABE*

Izu-Oshima volcano is one of the most active basaltic volcanoes in Japan, and consists of the pre-caldera older and younger edifices, the syn-caldera ejecta, and the post-caldera edifice. The Japan Metrological Agency made new boreholes on this volcano in 2009. We dated two carbon samples from the Kitanoyama core in the northwestern foot and the Itonashi core in the northeastern flank. OSKT01 at -58.70 m of the Kitanoyama core and OSIT01 at -69.35 m of the Itonashi core, which represent the upper part and the middle part of the pre-caldera younger edifice, are dated as 2040±70 y BP and 9660±70 y BP by AMS ¹⁴C method, respectively.

Key words: Izu-Oshima volcano, borehole, ¹⁴C age

1. はじめに

気象庁による平成21年度のボアホール型火山観測施設の整備に伴い採取された全国47地点のコア試料については、火山噴火予知連絡会に設置されたコア解析グループのもとで記載が実施されている。本寄書では、これらのうちの伊豆大島火山で掘削された2本のコア（北の山・伊東無コア）から採取された計2試料の放射性炭素年代測定結果について報告する。コアは産総研のコアライブラリーに保管されており、記載も産総研のコア作業スペースで実施した。コアの詳細な岩相記載や検層結果については、別途、気象庁から報告書が発行される予定である。

伊豆大島火山の層序については、下位から先カルデラ火山とカルデラ形成・後カルデラ火山に区分できる（Nakamura, 1960, 1964; 一色, 1984; 川邊, 1998）。更に先カルデラ火山は粗粒のマグマ水蒸気爆発火砕物の卓越する古期山体とマグマ噴火の卓越する新期山体に区分される（一色, 1984；川邊, 1998）。この古期と新期は Nakamura (1964) の泉津層群と古期大島層群に相当するものである。北の山コアは伊豆大島の北西山麓、伊東無コアは北東山腹で掘削されたもので（Fig. 1），その岩相はこれまでに確立された伊豆大島火山の層序と矛盾しな

い（Fig. 2）。

2. 北の山コア

掘削位置：北の山小学校（N 34°46'42.7" E 139°21'39.7"），標高41.2 m。

岩相：地表面から深度4.12 mまでは、砂質火山灰土からなる。深度3.09 mには、厚さ2 mmの白色ガラス質火山灰が含まれている。この砂質火山灰土は Nakamura (1964) の湯場層および野増層に相当し、後カルデラ期の堆積物である。

深度4.12 mから深度4.20 mまでは、火山灰質基質を持つ石質細粒火山礫からなり、カルデラ形成期の差木地層S₂部層の火砕物密度流堆積物である（山元, 2006）。

深度4.20 mから深度4.87 mまでは、砂質火山灰からなり、先カルデラ火山新期山体の最上部に相当する。

深度4.87 mから深度55.60 mまでは、7フローユニットの玄武岩溶岩流からなる。フローユニット間にはアア・クリンカーからなる破碎部が確認できる。これら7ユニットの溶岩流が一連の噴火産物か複数の噴火イベントの産物かは、コアの肉眼観察のみからは判断できなかった。地形的には、北西山麓の側火口群から噴出したものとみられ、岩相上は陸上定置と判断される。個々の

* 〒305-8567 茨城県つくば市東1-1-1 中央第7
産業技術総合研究所地質情報研究部門
Geological Survey of Japan, AIST, Higashi 1-1-1
Central 7, Tsukuba 305-8567, Japan.

Corresponding author: Takahiro Yamamoto
e-mail: t-yamamoto@aist.go.jp

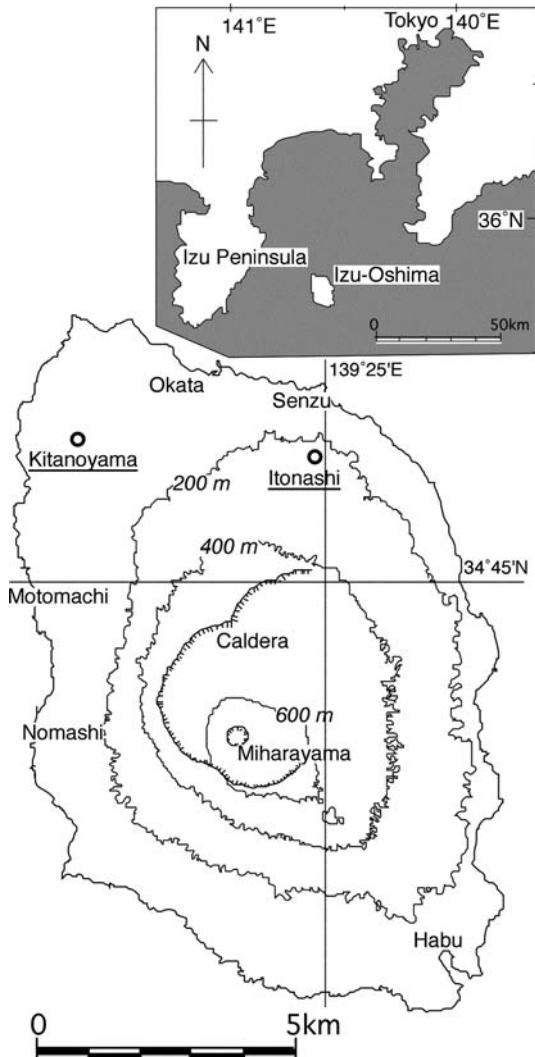


Fig. 1. Location for the boring sites.

溶岩流の詳しい対比には今後の岩石学的な検討が必要である。

深度 55.60 m から深度 57.80 m までは、コアの回収が悪く、岩相の判定は不能である。

深度 57.80 m から深度 59.00 m までは、礫混じりの粗粒砂からなり、未炭化の木片を含んでいる。

深度 57.80 m から深度 88.80 m までは、極端にコアの回収が悪く、回収された砂礫状のコアにも掘削時のセメント片が混入するなど、本来の岩相を判定することができない。未回収部のコアの深度は現在の海面下 -14.4 m から -47.5 m であるので、おそらくその岩相は海底定置の未固結砂礫層で、溶岩流は挟まれていないとみられるが、詳細は不明である。

深度 88.80 m から深度 92.78 m までは、粗粒のマグマ水蒸気爆発降下火碎物からなる。その岩相は先カルデラ火山古期山体（泉津層群）の火碎物とよく似ており、直下の溶岩流も含め、同山体構成物に対比しておく。

深度 92.78 m から孔底の深度 100.70 m までは、一枚の玄武岩溶岩流からなる。表面にはアア・クリンカーを伴い、陸上定置の溶岩流である。

3. 伊東無コア

掘削位置：伊東無 ($N 34^{\circ} 46' 29.0'' E 139^{\circ} 24' 38.3''$)、標高 231.3 m。

岩相：地表面から深度 4.39 m までは、粗粒火山灰を挟んだ砂質火山灰土からなる。深度 3.51 m には、厚さ 3 mm の白色ガラス質火山灰が含まれている。この砂質火山灰土は Nakamura (1964) の湯場層および野増層に相当し、後カルデラ期の堆積物である。

深度 4.39 m から深度 5.40 m までは、火山灰質基質を持つ石質火山礫からなり、カルデラ形成期の差木地層 S2 部層の火碎物密度流堆積物である（山元、2006）。

深度 5.40 m から深度 9.57 m までは、スコリア降下火碎物や礫混じり砂を挟んだ砂質火山灰からなり、先カルデラ火山新期山体の最上部に相当する。

深度 9.57 m から深度 18.29 m までは、一枚の玄武岩溶岩流からなる。その直下の深度 18.29 m から深度 18.96 m にはスコリア降下火碎物がある。

深度 18.29 m から深度 33.38 m までは、一枚の玄武岩溶岩流からなる。ただし、溶岩内部の岩質は不均質で、上下で斑晶量が異なっている。

深度 33.38 m から深度 36.77 m までは、主に高密度洪水流堆積物からなる。

深度 36.77 m から深度 69.15 m までは、玄武岩としては異常に厚い一枚の溶岩流からなる。溶岩基底部のクリンカー（深度 67.12 m から深度 68.09 m）に葉理を持つシリト岩片が取り込まれていることから、溶岩は湿地のような凹地に流れ込み、これを埋め立てたものと考えられる。

深度 69.15 m から深度 89.54 m までは、主に高密度洪水流堆積物からなり、僅かに降下火碎物を挟んでいる。おそらく扇状地を構成していたものと考えられる。最上部の深度 69.15 m から深度 69.74 m の淘汰の悪い砂層には僅かに炭質物が含まれている。また、深度 83.68 m から深度 84.55 m には火山豆石を含む粗粒のマグマ水蒸気爆発降下火碎物が挟まれている。

深度 89.54 m から孔底の深度 100.09 m までは、粗粒のマグマ水蒸気爆発降下火碎物からなる。その岩相は先カルデラ火山古期山体（泉津層群）の火碎物とよく似ており、同山体構成物に対比しておく。

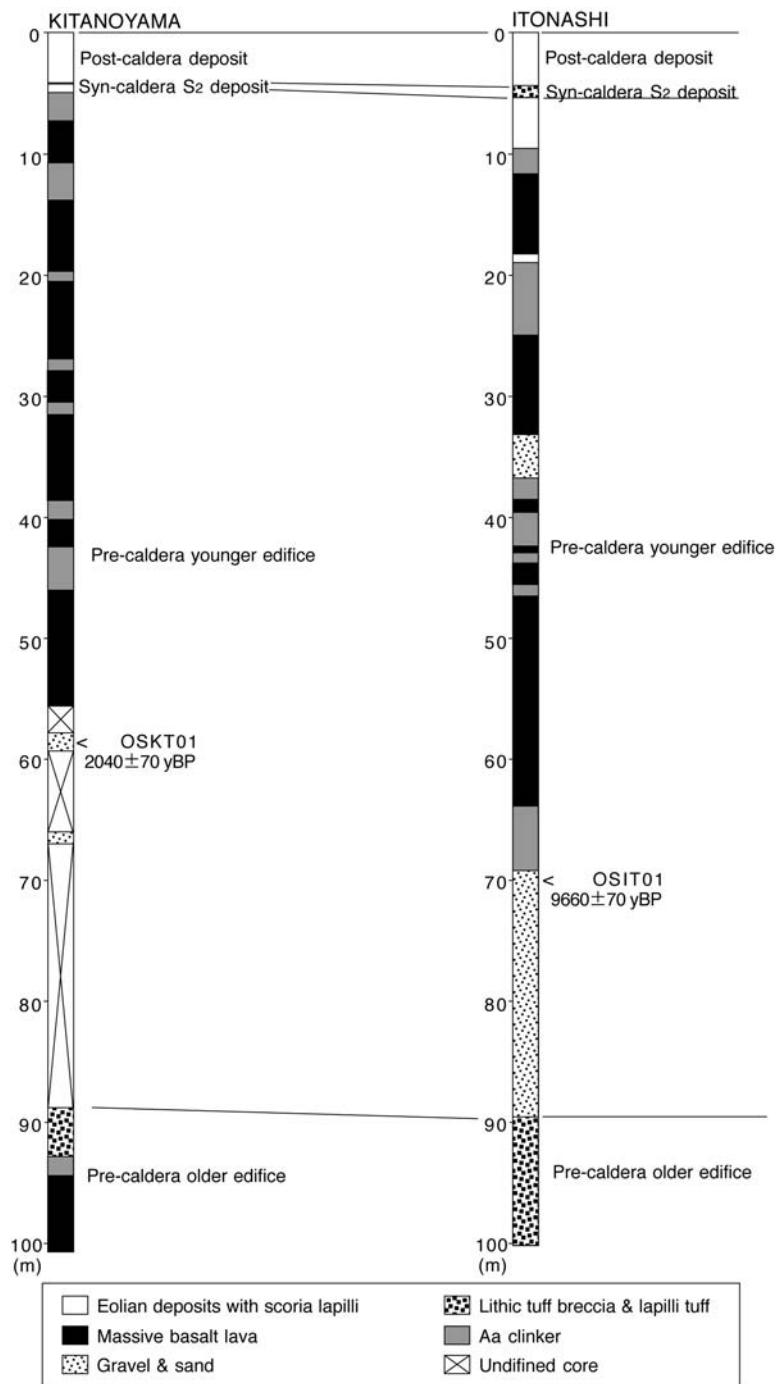


Fig. 2. Lithofacies for the Kitanoyama and Itonashi cores.

4. 測年試料と分析結果

北の山コアからは、深度 58.70 m の赤褐色で礫混じりの塊状極粗粒砂に含まれる未炭化の木片（長径約 3 cm, 短径約 6 mm）を採取し、分析試料とした (OSKT01)。伊

東無コアからは、深度 69.35 m の暗褐色で淘汰の悪い塊状中粒火山砂から長径 5 mm 以下の炭化物を手選別し合計 5 mg を分析試料とした (OSIT01)。

分析は、BETA ANALYTIC 社に依頼した。炭化物は

Table 1. Results of ^{14}C dating.

Sample [Beta-no]	Depth (m)	Method	Material	^{14}C age (y BP)	$\delta^{13}\text{C}$ (permil)	Calibrated ^{14}C age (y BP)	Calendar age	Intercept age
OSKT01 [272114]	58.70	AMS	b	2090±40	-27.9	2040±40	2 σ (95%)	BC170-AD50
							1 σ (68%)	BC90-10
OSIT01 [272113]	69.35	AMS	a	9690±70	-27.1	9660±70	2 σ (95%)	BC9270-8800
							1 σ (68%)	BC9240-9120 BC9000-8920

a = charred material

b = wood

全て酸/アルカリ/酸洗浄の前処理が施されている。また、分析手法は AMS 法である。年代値は RCYBP (AD 1950 を 0 年とする) 表記され、 $\delta^{13}\text{C}$ 補正が行われている。暦年較正には Stuiver et al. (1988) のデータベースが用いられた。暦年代の算出には Talma and Vogel (1993) の手法が用いられた。OSKT01 の放射性炭素年代は 2040±70 y BP, OSIT01 の放射性炭素年代は 9660±70 y BP である (Table 1)。

5. 年代値の解釈

北の山コア深度 58.70 m から得られた OSKT01 の年代 (2040±70 y BP) は先カルデラ火山新期山体の最上部の年代としては妥当なものであり、深度 4.87 m から深度 55.60 m までの北西山麓の側火口群からの溶岩流の層序的な位置とも矛盾しない。大島空港周辺の北西海岸部は約 2 千年前から 1.7 千年前のカルデラ形成までの溶岩流出で比較的短時間の内に陸化したものと考えられよう。また、深度 92.78 m から孔底の深度 100.70 m までの溶岩流の定置位置は現在の海面下 -60 m 前後であるので、この溶岩流は氷期の低海面期に噴出したものとみられる。

伊東無コア深度 69.35 m から得られた OSIT01 の年代 (9660±70 y BP) は、深度 36.77 m から深度 69.15 m の厚い玄武岩溶岩流の噴出年代とみなせよう。この掘削地点の地下に先カルデラ火山新期の約 1 万年前の厚い玄武岩溶岩流が伏在することは掘削前には確認されておらず、新たな発見である。この厚い溶岩流が埋め立てた凹地は先カルデラ火山の古期山体と新期山体の間に形成されたもので、現在の地形からは判読できないものの、両者の間には大きな地形的なギャップが存在したことを示唆し

ている。

謝 辞

ボーリングコアは気象庁から提供されたものであり、火山噴火予知連絡会コア解析グループ事務局の方々、産総研のコアライブラリー担当者には便宜を図っていただいた。また、地震研究所前野深さんにはコアの一次記載でご協力頂いた。以上の方々に感謝いたします。

引 用 文 献

- 川邊楨久 (1998) 伊豆大島火山地質図. 火山地質図, **10**, 地質調査所, 1-8
 一色直記 (1984) 大島地域の地質. 地域地質研究報告 (5 万分の 1 地質図幅), 地質調査所, 1-133
 Nakamura, K. (1960) Stratigraphic Studies of the Pyroclastics of Oshima Volcano, Izu, deposited during the Last Fifteen Centuries. I. Cyclic Activity of "Main Craters" and the Absolute Chronology of the Pyroclastic Sediments. Sci. Pap. Coll. General Educ., Univ. Tokyo, **10**, 125-145
 Nakamura, K. (1964) Volcano-stratigraphic study of Oshima Volcano, Izu. Bull. Earthq. Res. Inst., Univ. Tokyo, **42**, 649-728.
 Stuiver, M., Reimer, P.J., Bard, E., et al. (1998) INTCAL 98 Radiocarbon Age Calibration, 24,000-0 cal BP. Radiocarbon, **40**, 1041-1083.
 Talma, A.S. and Vogel, J.C. (1993) A simplified approach to calibrating ^{14}C dates. Radiocarbon, **35**, 317-322.
 山元孝広 (2006) 伊豆大島火山, カルデラ形成期の火砕物密度流堆積物: 差木地層 S₂ 部層の層序・岩相・年代の再検討. 火山, **51**, 257-271.

(編集担当 宮城磯治)