大規模噴火時の気象衛星2階差分画像を用いた輝度温度異常の検知

Detection of brightness temperature anomaly using second order differential images of the meteorological satellite "Himawari" on large eruption

久利美和¹,桑山辰夫²,杉浦 理³ Miwa KURI¹, Tatsuo KUWAYAMA², and Satoshi SUGIURA³

(Received December 11, 2023: Accepted July 30, 2024)

1 はじめに

Department.

2022年1月15日13時頃(日本時間)に発生し たフンガ・トンガ-フンガ・ハアパイ火山の大規模 噴火(以下「トンガ諸島の噴火」)により,日本で は,気圧変化(気圧波)とその直後からの潮位変 化が観測された.この潮位変化は津波の到達予想 時刻より数時間早く観測されるなど,一般的な地 震による津波とは異なる性質を有していた.

1.1 津波予測技術に関する勉強会

2022 年 2 月から 3 月に津波・火山・海洋の専門家 を交えて開催された「津波予測技術に関する勉強会」 (以下「勉強会」)において潮位変化がどのようなメ カニズムで発生したと考えられるのかについての検 討がなされ、潮位変化は大規模噴火に伴う気圧波の 伝播等によって生じたことが示された.このうち最 も伝播速度が速い気圧波は約 310m/s の速度で伝わっ たラム波と考えられ、これに伴う潮位変化が日本で は最初に発生したと考えられた.また、伝播速度が 約 200m/s の内部重力波も伝わった可能性があるもの の、それがどの程度潮位変化に寄与したかは不明で あった. トンガ諸島の噴火後,気象衛星ひまわり 8 号が 10 分毎に観測した画像のうち,対流圏上〜中層の水蒸 気に感度のあるバンド 10 (7.3µm)の輝度温度画像 を時間方向に2階差分したところ,地球規模で同心円 状に伝播する明瞭な気圧波を捉えた(図1).

1.2 火山噴火等による潮位変化に関する情報のあ り方検討会

気象庁では、2022年5月から6月にかけて、津波・ 火山・防災情報の専門家やメディア、関係省庁から なる「火山噴火等による潮位変化に関する情報のあ り方検討会」(以下「検討会」)を開催し、7月に報告 書を公表した.

火山噴火等の気圧波により顕著な潮位変化(津波) を発生させる現象は、約150年で2~3回程度と発生 頻度は低い(気象庁,2022b).しかし、ひとたび発 生すれば、沿岸で人的被害等が生じる可能性もあり、 これを防ぐために、火山噴火等により潮位変化が発 生した際に、気象庁から必要な情報が適切に発表さ れ、被害を最小限に軽減することが期待された.勉 強会時点で明らかになったメカニズムに関する知見 を活用し、大規模な噴火が発生した際に、速やかに

¹ 地震火山部地震津波監視課, Earthquake and Tsunami Observations Division, Seismology and Volcanology Department. 現所属:文部科学省研究開発局地震火山防災研究課, Earthquake, Volcano and Disaster-Reduction Research Division, Research and Development Bureau, Ministry of Education, Culture, Sports, Science and Technology.

² 地震火山部地震火山技術 · 調査課, Earthquake and Volcanic Engineering Affairs Division, Seismology and Volcanology

現所属:地震火山部地震津波監視課, Earthquake and Tsunami Observations Division, Seismology and Volcanology Department.

³ 地震火山部火山監視課, Volcanic Observation Division, Seismology and Volcanology Department.



図1 気象衛星「ひまわり」画像(フンガ・トンガ-フンガ・ハアパイ火山の噴火事例).ひまわり
8 号が 10 分毎に観測したフルディスク画像 (2200×2200 ピクセル)のうち,対流圏上中 層の水蒸気に感度のあるバンド 10 の画像の輝 度温度を時間方向に2階差分(輝度温度の時間 的な変化を強調)して作成した画像(1100× 1100 ピクセル).時間変化を±2.0Kの範囲で 階調割当(正が白,負が黒).(「津波予測技術 に関する勉強会」報告書では「2階微分」と記 載しているが、本報告では「2階差分」の表現 に統一)(気象庁(2022a)より)

適切な情報を国民に提供することが重要と報告書に まとめられた.

国外の大規模噴火を覚知するためには,全世界の 火山噴火に関する情報を速やかに収集する必要があ る.現在利用可能な情報として航空路火山灰情報 (VAA) がある.気象庁は東京 VAACの運用を担っ ており,主に気象衛星ひまわりの情報を利用して責 任領域内(図2)の火山の噴火を監視し,VAA等を発 表している.他領域については,各 VAAC から入手 する VAA の活用が可能である.

東京 VAAC では,現在、気象衛星ひまわり9号の 赤外(バンド13,10.4μm)観測で得られる輝度温度 と全球数値予報データの鉛直温度プロファイルを比 較することにより噴煙頂の高度を推定する(例えば, 新堀ほか,2013).この手法は,噴煙を完全黒体と仮 定し噴煙頂と周辺大気が温度平衡に至っていること を前提としているため,実際の頂高度とは異なる可 能性があり,また,上昇中の噴煙は頂部が温度平衡 に達しておらず,噴煙頂高度を適切に推定していな い可能性がある。また,対流圏界面付近で鉛直方向 の大気温度が極小となるため,推定高度が飽和する ことにも留意が必要である。このような留意事項は あるものの,この情報に含まれる噴火発生時の時刻 と噴煙高度に関する情報を活用することで,潮位変 化を伴う可能性がある大規模噴火を覚知可能である.

過去に気圧波に起因する潮位変化が発生した3事例 の推定噴煙高度は、1883年クラカタウ:40km(ウィ ンチェスターほか、2004)、1956年ベズィミアニィ: 35~40km(村山、1969)、2022年トンガ諸島の噴 火:約55km(Carry,2022,NASA,2022)であった. しかし、トンガ諸島の噴火時のVAA第1報入電時点 では、輝度温度からの推定による噴煙高度は約 16,000m(52,000feet)であったことなどを踏まえ、 噴煙高度海抜約15,000m(50,000feet)以上の火山噴 火を検知した場合、気象庁は津波発生の可能性のあ る大規模噴火発生の情報提供を行うこととした(図3 【A】).

検討会では、津波警報・注意報が潮位の観測値に 基づいて発表される前に、情報の受け手が事前の対 応の必要性をできるだけ検討できるよう、日本へ至 る経路上の気圧や潮位等の観測値をもとに日本への 潮位変化の可能性が高まったかどうかについて情報 提供することが望ましいとの指摘があったことから、 気象庁では、気象衛星ひまわりによる解析において 明瞭な同心円状の輝度温度の変化が伝播しているこ とが解析された場合は、解析されない場合と比較し て、気圧波に起因する潮位変化が発生する可能性が 高まった旨、情報提供を行うこととした(図3【B】).

広範囲に広がる気圧波の迅速な検知には,輝度温 度の2階差分画像は有効な手段である.ただし,気圧 の直接観測ではなく,気圧変化に伴う輝度温度の時 間的な変化を可視化したもので,輝度温度異常と気 圧変化の量的な関係が明らかではないことから定量 的な評価は困難である.また,処理画像には気圧波 以外の雲の影響も見られ,検知には一定以上の技能 を有する可能性が指摘された.



VOLCANIC ASH ADVISORY CENTERS – AREAS OF RESPONSIBILITY

図3 海外で大規模噴火が発生した際の情報発表の流れ(気象庁(2022b)より).

1.3 輝度温度を活用した気圧波の検知

Otsuka (2022) は、ラム波の可視化のために、「水 蒸気画像」と呼ばれる 6.2µm の波長帯における衛星 画像(ひまわり8号、バンド8)の差分を2回取るこ とで、大気波動の中でも特に速い速度で伝わるラム 波を強調した.

新堀ほか(2023)は、大規模噴火のブラスト雲の 特徴に着目し、観測方法が限られる海域の火山噴火 に対して、時空間分解能の上がったひまわりによる 衛星解析は、噴火の検知や規模の推定に有効である ことを報告した.

久利ほか(2023)は、同手法による大規模噴火で の輝度温度異常の検知状況を調査し、バンドによる 検知状況を比較し、輝度温度異常の多様な要因と多 様な伝播・移動速度があることを報告した.本報文 では事例を追加し、発生要因と伝播・移動速度につ いて考察を加えた.

2 大規模噴火時の気象衛星ひまわりの 2 階差分画像 による輝度温度変化の検知

本報文では、VAA で噴煙高度約 15,000m (50,000 feet) 以上の入電のあった 36 事例の噴火のうち (表 1),気象衛星ひまわり 8 号の運用開始 (2015年7月7 日)以降,ひまわり 8 号・9 号の観測領域内で,噴煙 高度海抜約 15,000m (50,000 feet) 以上の VAAの入電 があった 25 事例 (表 2) を対象にバンド 10 の 10 分 毎の輝度温度画像の 2 階差分の画像 (1100×1100 ピ クセル) での輝度温度異常の検知状況を調査した. なお,2022年 12 月 13 日以降は正式運用となったひ まわり 9 号の画像を使用した.

結果, トンガ諸島の噴火のほかに, クラカタウ (南緯 6.1 度 東経 105.4 度, インドネシア, 2018 年 12月 22日), 福徳岡ノ場(北緯 24.3 度 東経 141.5 度, 日本, 2021年8月13日), ベズィミアニィ(北緯 56.0 度, 東経 160.6 度, ロシア, 2022 年 5月 28日), シ ベルチ(北緯 56.7 度 東経 161.4 度, ロシア, 2023 年 4月11日), ウラウン(南緯 5.0度 東経 151.3 度, パ プアニューギニア, 2023 年 11 月 21 日)の5事例で 明瞭な輝度温度異常を検知した.ただしこれらの検 知は局地的(火山から距離約 2,000km 未満)で,継 続時間も短く,トンガ諸島の噴火時のような地球を 周回する規模ではなかった.その他の事例について は,輝度温度異常の発生がなかったのか, 雲の影響 により検知できなかったかは不明である(表 2).

バンドの違い等による輝度温度異常の検知状況に 着目する.バンドの特性を図4に示す.バンド10は 標準大気で500~600hPa付近に感度のピークがあり, 水蒸気および二酸化硫黄に感度を持つ.バンド8は標 準大気で300~400hPa付近に感度のピークがあり, 水蒸気に感度を持つ.バンド12(9.6µm)は水蒸気 の吸収の影響を受けにくく,成層圏に多く存在する オゾンの吸収を受ける.前述の5事例については, ひまわりの10分毎の3バンド(バンド8,バンド10, バンド12)の全球または対象エリアの2階差分画像 (1100×1100ピクセル)を作成し,輝度温度異常の 検知状況を比較した(図5-1,図5-2).

トンガ諸島の噴火事例では3バンドすべてで明瞭な 伝播を確認したが、とくに、成層圏に感度のあるバ ンド 12 が明瞭であった.噴煙高度が成層圏から中間 圏(傘型領域で約30 km,頂部では約55km)に達し ており、そのためと考えられる.

噴煙高度が対流圏界面付近に到達した福徳岡ノ場, シベルチ,ベズィミアニィ,ウラウンの4事例で,バ ンド8とバンド10で明瞭またはやや不明瞭,バンド 12ではやや不明瞭または不明瞭であった.

山体崩壊を起こしたクラカタウの事例は,バンド 10が明瞭,バンド8がやや不明瞭,バンド12が不明 瞭であった.

以上により,バンドによる輝度温度検知状況の差 異は,気圧(高度)の感度に依存する可能性が示唆 された.ただし,大気組成との関係は不明である.

噴煙高度 の観測値 [feet]	2015年 7月~	2016年	2017年	2018年	2019年	2020年	2021年	2022年	2023年	合計
\geq 50,000	1	0	2	5	11	4	3	5	5	36
≧45,000	2	1	2	10	11	7	4	6	6	49
\geq 40,000	3	2	11	12	15	8	16	8	12	87
\geq 35,000	7	9	19	17	21	11	25	12	19	140
\geq 30.000	10	16	31	25	2.7	14	27	21	49	220

表1 航空路火山灰情報(VAA)での噴煙高度別の入電回数(2015年7月~2023年12月).

表 2 気象衛星ひまわり監視領域内の噴煙高度 50,000 feet 以上の VAA 入電の対象事例一覧(2015 年 7 月~2023 年 12 月).

NT	日本時間 (JST)			同些选择	作 衵 炬	噴煙高度	輝度温度異	
No.	年	月	日	一 火山名	国, 地域寺	悄 報 你	[feet]	常の検知
1	2015	7	31	MANAM	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	65,000	不明
2	2017	12	20	BEZYMIANNY	RUSSIA	TOKYO ←KBGS	50,000	不明
3	2018	2	19	SINABUNG	INDONESIA	DARWIN	50,000 →55,000	不明
4	2018	4	6	SINABUNG	INDONESIA	DARWIN	50,000	不明
5	2018	5	11	MERAPI	INDONESIA	DARWIN	50,000	不明
6	2018	12	23	KRAKATAU	INDONESIA	DARWIN	55,000	無
7	2019	1	2	KRAKATAU	INDONESIA	DARWIN	50,000	無
8	2019	1	8	MANAM	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	50,000	不明
9	2019	1	25	MANAM	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	55,000	不明
10	2019	3	16	BEZYMIANNY	RUSSIA	TOKYO ←KVERT	50,000	不明
11	2019	6	9	SINABUNG	INDONESIA	DARWIN	55,000	不明
12	2019	6	26	ULAWUN	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	55,000 →63,000	不明
13	2019	8	3	ULAWUN	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	63,000	不明
14	2020	1	12	TAAL	PHILIPPINES	TOKYO ←DARWIN	55,000	不明
15	2020	11	29	LEWOTOLO	INDONESIA	DARWIN	63,000	不明
16	2020	12	1	SEMERU	INDONESIA	DARWIN	50,000	不明
17	2021	8	13	福徳岡ノ場	小笠原諸島	TOKYO: HIMAWARI-8	54,000	有

表2(つづき)

日本時間 (JST)			同业社众	作 11 元	噴煙高度	輝度温度異		
No.	年	月	日	火山名	国, 地域寺	1頁 轮 仍	[feet]	常の検知
18	2021	10	19	MANAM	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	50,000	不明
19	2022	1	13	HUNGA TONGA-HUNGA HA'APAI	TONGA	WELLINGTON	55,000	不明
20	2022	1	15	HUNGA TONGA-HUNGA HA'APAI	TONGA	WELLINGTON	52,000	有
21	2022	3	8	MANAM	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	50,000	無
22	2022	5	28	BEZYMIANNY	RUSSIA	TOKYO ←KVERT	50,000	有
23	2022	12	4	SEMERU	INDONESIA	DARWIN	50,000	無
24	2023	4	10	SHEVELUCH	RUSSIA	TOKYO: HIMAWARI-9	52,000	有
25 -	2023	11	20	ULAWUN	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	50,000	無
23	2023	11	21	ULAWUN	PAPUA NEW GUINEA	DARWIN	60,000	有



図4 気象衛星ひまわり8号・9号のバンドごとの画像特性.組成感度(左図)と気圧感度(右図)(気象庁気 象衛星センターホームページより).



図 5-1 気象衛星ひまわり 8 号のバンド別輝度温度 2 階差分画像事例(フンガ・トンガ-フンガ・ハアパイ, 2022 年 1 月 15 日).



図 5-2 気象衛星ひまわり 8号・9号のバンド別の10分毎の輝度温度2階差分画像事例(各火山).

3 福徳岡ノ場噴火の噴火推移と輝度温度異常・潮位 変化

福徳岡ノ場から約 320km 離れた父島の「父島二見」 検潮所において、2021 年 8 月 13 日から 15 日にかけ て、消長を繰り返しながら継続する微弱な潮位変化 (福徳岡ノ場の噴火に伴うとみられる津波)を観測 した.周期が 70 秒程度で、振幅がうなりのように数 時間程でゆっくりと変化していた(図 6).

想定波源を福徳岡ノ場付近(半径 30 秒(約 0.93km)),浅水波(長波: \sqrt{gH})による伝播を想定 すると,水深Hが約 2,000m として,父島二見への到 達までは約 40 分(\simeq 130m/s)である(図 7).父島二 見観測点での潮位変化の正確な到達時刻は不明なが ら、07 時 40 分頃には到達しており,噴火発生から到 達までの時間は約 100 分以内程度である.深水波(短 波: $\sqrt{g\lambda/2\pi}$)であれば,波長 $\lambda = 2H$ で,浅水波(長 波)の 2~3 倍程度の時間が見込まれ,観測された潮 位変化は深水波であった可能性が高い.父島二見の 10 分ごとの観測値では,噴火に対応する気圧変化は 不明であった(図 6).

Maeno et al. (2022) は父島の空振観測結果にもと づき,噴火開始時刻を8月13日の05時55分頃と報 告し,噴煙幅と空振の相関が良く,持続的/間欠的 噴煙の特徴から,噴火を大きく4ステージで識別した.

栁澤(2021)は、気象庁観測データに基づき、福 徳岡ノ場の北約50kmに位置する硫黄島の気象庁地震 観測点(千鳥,硫黄島東山)において、13日05時台 より低周波震動が連続的に記録されるようになり、 その振幅は, 噴煙の最上部が円形に広がった 13 日 14 時過ぎ, 間欠的な噴煙が発生したタイミング, 再び 連続的な噴煙が発生している状況で高まっていたこ とを報告した.

福徳岡ノ場上空域の輝度温度にもとづく噴煙高度 の急上昇は13日06時頃で,地震動の振幅は噴煙上昇 に先駆けて徐々に増大しており,噴火継続中の地震 動振幅増大時に噴煙高度も上昇していた(図8).

噴煙最盛期の13日15時頃には,風上では同心円状 の輝度温度異常の伝播を,風下の噴煙の拡大部で輝 度温度異常の移動を検知した(図9).

輝度温度異常の時間推移に着目すると、13日07時 頃(噴火発生直後)からだけではなく、13日13時頃 (噴煙最盛期)からや、21時頃(断続的な噴火への 移行期)からなど、繰り返し輝度温度異常が検知さ れた(図10).輝度温度異常の風下の移動速度は約40 ~50m/sで、周囲の雲の動きとも整合的であった.風 上では対流雲の動きとは異なる同心円状の輝度温度 異常の伝播を検知し、伝播速度は約 50~70m/s であ った. ラム波の伝播速度よりは有意に遅く, 内部重 力波の可能性が高い. 伝播距離は 14 日 00 時 40 分頃 に約 350km で、輝度温度異常の強度の強弱はあるも のの,7回の伝播を確認できた(図 5-2).同心円状の 輝度温度異常のタイミングは、13日21時から14日 00時40分までの地震動および噴煙高度の増大(図8), Maeno et al. (2022) の空振の発生タイミングと整合 的である.



図 6 福徳岡ノ場噴火時(2021年8月13~15日)の父島二見の潮位変化(上図)と気圧変化(下図).(気象 庁地震火山部火山監視・警報センター(2021)より)



 図 7 福徳岡ノ場を波源とする津波の伝播図(左図:広域,右図;拡大域).
 等高線(左図):赤(60分)毎に描画.等高線(右図):赤(10分),黒(1分)毎に描画.
 想定波源:福徳岡ノ場付近(北緯24.285度,東経141.481度),半径30秒(約0.93km)程度 海底地形データ:1分格子



図8 福徳岡ノ場の噴煙高度(輝度温度)の時系列(上段),硫黄島東山観測点の平均振幅の時系列(中段), 硫黄島東山観測点の噴火開始頃の波形(下段).



図9 福徳岡ノ場の噴煙域のひまわり8号の衛星可視画像(上段)とバンド10の輝度温度の2 階差分画像(下 段).

(2021 年 8 月 13 日 15:00 JST) 風上では輝度温度異常の同心円状の伝播,風下では輝度温度異常の移動を観測.



図 10 福徳岡ノ場噴火での輝度温度異常の伝播・移動の平均速度(40~70m/s). A-B 断面図(図 9)を10分毎の時系列で表示.

4 火山現象による輝度温度異常の発生と伝播・移動 各火山の輝度温度異常の時系列を図 11 に示す.また,輝度温度2階差分画像による輝度温度異常検知状況の一覧を表3に示す.

比較のため、可視画像で明瞭な噴煙が観測された 2020年1月12日のタールの事例、また、大規模噴火 に至っていない桜島と諏訪之瀬島の事例についても 輝度温度変化の2階差分画像を作成した.

タールでは、日本時間で 2020 年 1 月 12 日 15 時頃 から噴火が発生し、VAA によると噴煙は最大で高度 55,000feet (17km) に達した.ひまわり可視画像で も噴煙が確認されたが、輝度温度異常については、 噴煙部に輝度温度の平滑な部分を認めるものの、雲 もあり明瞭な異常の検知はなかった.

4.1 気圧波による同心円状の輝度温度異常の伝播

トンガ諸島の噴火の他に同心円状の輝度温度異常 の伝播が確認されたのは、2021年福徳岡ノ場、2023 年シベルチ、2023年ウラウンの3事例であった.輝 度温度異常の同心円状の伝播は、周辺の気象による 雲とは異なった動きであり、噴火による大気波を検 知している可能性が高い.伝播速度からラム波では なく内部重力波であることが示唆された.

福徳岡ノ場では前述の通り噴火発生直後,噴煙の 傘型領域拡大〜最盛期,断続的な噴火移行期に輝度 温度異常を検知した.風上側で同心円状の輝度温度 異常の伝播を検知し,もっとも顕著な輝度温度異常 は噴火発生から約 15 時間後の 21 時頃に発生してお り,伝播距離は最大で約350km,伝播速度は最大で約 70m/sであった.

シベルチでは日本時間で 2023 年 4 月 10 日 22 時 10 分頃に高度約 52,000 feet (約 16 km)の噴煙を検知し た.可視画像では山体は雲に覆われており,噴煙の 上部のみを検知した.輝度温度 2 階差分画像には雲の 影響があるものの,噴煙検知直後から輝度温度異常 の同心円状の伝播を検知し,11 日 00 時頃にいったん 消散したが,噴火開始から約 5 時間後の 03 時頃によ り顕著な輝度温度異常の発生があり,同心円状の伝 播を検知した.伝播距離はそれぞれ約 350,400 kmで, 伝播速度はいずれも約 40 m/s であった.

ウラウンでは、日本時間で2023年11月20日15時 半ころに噴煙高度50,000feet(約15km),21日03時 頃に噴煙高度60,000feet(約18km)を検知したが、 いずれの時間帯も輝度温度異常の検知はなかった. 03 時からの噴煙が継続する中(噴煙高度 54,000feet (17 km)),噴火開始から15時間後の21日06時頃に 同心円状の輝度温度異常の発生を検知した.輝度温 度異常の伝播距離は約85 kmで,伝播速度は約35 m/s であった.

諏訪之瀬島では2020年12月24日から25日にかけ て空振を伴う噴火が多発した.噴煙高度は700~800 mであった.23時49分の噴火では,諏訪之瀬島内で 南に約3.5kmの榊戸原観測点で69.9Pa(0.7Pa)の空 振を観測した(福岡管区気象台地域火山監視・警報 センター・鹿児島地方気象台,2020).また,これら の空振波形は桜島周辺や霧島周辺の空振計でも検知 し,音速での伝搬が確認された.しかしながら,一 連の噴火で輝度温度異常の検知はなかった.

4.2 噴煙域の拡大に伴う特定方向への輝度温度異常の移動

噴煙域の拡大に伴う特定方向への輝度温度異常の 移動が確認されたのは、福徳岡ノ場、ベズィミアニ ィの2事例である.

福徳岡ノ場では前述の通り噴火発生直後,噴煙の 傘型領域拡大~最盛期と断続的な噴火移行期に輝度 温度異常を検知し,特に噴火最盛期には風下での噴 煙域の拡大に対応した輝度温度異常の移動を確認し た.

ベズィミアニィは日本時間で2022年5月28日17 時10分頃,約50,000feet(約15km)の噴煙を検知した.輝度温度異常域が風下に移動する現象が確認され,衛星可視画像の噴煙拡大域と対応しており,移動距離は約860km,移動速度は約40m/sであった.

桜島では 2023 年 10 月 24 日 03 時 46 分に空振を伴 わない噴火が発生し,04 時 30 分頃まで噴火が継続し, 噴煙は最大で火口縁上 3,400m に到達した.火山灰の 流行は東で,降灰予報(詳細)において,24 日 10 時 までに鹿児島県鹿児島市と垂水市ではやや多量の降 灰,宮崎県宮崎市までの降灰到達が予想され,現地 調査でも降灰が確認された(福岡管区気象台地域火 山監視・警報センター・鹿児島地方気象台,2023). 輝度温度異常の移動と噴煙の拡大域は整合的であっ た.輝度温度異常は,04 時 30 分頃桜島上空で確認で き,06 時 10 分に日南市付近までの移動,その後海上 で消散した.輝度温度異常の移動距離は約 80 km,移 動速度は約20m/sであった.降灰によると考えられる 輝度温度異常は大規模噴火に至らずとも検知される 可能性がある.

4.3 山体崩壊による特定方向への輝度温度異常の移動

Smithsonian Institution ホームページに掲載されて いる PVMBG (Pusat Vulkanologi dan Mitigasi Bencana Geologi)の報告によると、クラカタウでは、 2018年12月22日13時50分に噴火が始まり、16時 29分頃から火山灰主体の噴煙があがり19時39分ま で継続、噴煙高度は0.3-1.5kmであった.20時23分 から20時59分にかけて火山岩塊と火山灰の放出が現 地の遠望観測で確認された.23時03分にもPVMBG は噴火を報告しており、23時05分の現地遠望観測写 真では、山体は噴煙に覆われていた.PVMBGによれ ば、津波を引き起こしたと考えられる山体崩壊に至 った噴火は、日本時間で23時03分と23時05分に発 生したと考えられており、最初の津波は日本時間の 23時27-28分に沿岸に到達し、高さは15mであった. 前野(2019)の結果に基づき概算すると、湾内沿岸 部での津波の速度は 35m/s (水深 100~150m程度) であった.

山体崩壊直後から輝度温度異常を検知した。輝度 温度異常は特定方向に移動しながら弧状の形状とな った.スンダ海峡の湾内での輝度温度異常の移動速 度は十分な時間分解能がないが、23日13時20分頃 までに距離約1,700kmの伝播を検知しており、平均 速度は約35m/sであり、湾内の津波速度と同等であっ た.潮位変化が輝度温度異常を励起するメカニズム は不明ながら、弧状の輝度温度異常の移動は周辺の 雲の動きとは異なっており、形状も潮位変化の移動 を示唆する.輝度温度異常として潮位変化を検知し ていると仮定すると、スンダ海峡の外では水深が深 くなるが、加速はなく、湾内の津波(浅水波)が湾 外で深水波へと移行したことを示唆する.

ダーウィン VAAC によると, 翌朝 23 日 09 時 25 分 に高度 55,000feet (約 17km)の噴煙の報告があり, その時間帯の衛星可視画像では噴煙が確認されてい るが,火口付近での輝度温度異常の新たな検知はな かった.



図11 気象衛星ひまわり8号・9号のバンド10の輝度温度2階差分画像の時系列(各火山)



図 11 つづき

火山名	日付(日本	現象	噴煙高度	気圧差	バンド毎の検知		輝度温度異常の伝播・移動				参照	
	時間)				8	10	12	範囲	形状	速度[m/s]	特記事項	
フンガ・ト	2022年	マグマ水蒸	(衛星画像視	≃27hPa:	明瞭	明瞭	明瞭	全球的	同心円	≅310	ラム波	図1, 5-1
ンガーフン	1月15日	気噴火	差)	ヌクアロ						$\cong 200 \sim$	内部重力波	
ガ・ハアパ			頂部約55km	ファ						280		
イ(トン			傘型領域約35km	2hPa:父島								
ガ)												
クラカタウ	2018年	山体崩壊	(遠望目視)	不明	やや不	明瞭	不明瞭	局地的	特定方向	≅35	潮位変化	図5-2,11
(インドネ	12月22日		約1.5km		明瞭			約1700km				_
シア)	12月23日	プリニー式	(輝度温度)	不明	無	無	無					
		噴火	約17km									
タール(フ	2020年	水蒸気噴火	(輝度温度)	不明		不明瞭						図11
ィリピン)	1月12日		約17km									
福徳岡ノ場	2021年	マグマ水蒸	(輝度温度)	不明	明瞭	明瞭	やや不	約350km	同心円	≅50~70	内部重力波	図5-2,8,9,
(日本)	8月13日	気噴火	約16km				明瞭	約600km	特定方向	≅40~50	噴煙拡大域	10,11
ベズィミア	2022年	プリニー式	(輝度温度)	不明	明瞭	明瞭	不明瞭	局地的	特定方向	≅40	噴煙拡大域	図5-2,11
ニィ(ロシ	5月28日	噴火	約15km					約860km				
ア)												
シベルチ	2023年	プリニー式	(輝度温度)	不明	明瞭	明瞭	不明瞭	局地的	同心円	≅40	内部重力波	図5-2,11
(ロシア)	4月10日	噴火	約16km					約400km				
ウラウン	2023年	プリニー式	(輝度温度)	不明	無	無	無					図5-2,11
(パプアニ	11月20日	噴火	約15km									
ューギニ	11月21日	プリニー式	(輝度温度)	不明	明瞭	やや不明	やや不	局地的	同心円	≅35	内部重力波	
ア)		噴火	約18km			瞭	明瞭	約85km				
諏訪之瀬島	2020年	噴火	(遠望カメラ)	0.7 hPa:榊	無	無	無					図11
(日本)	12月24日	(空振有)	約700~800m	戸原								
桜島(日	2023年	噴火	(遠望カメラ)	無	不明瞭	やや不明	不明瞭	局地的	特定方向	≅20	噴煙拡大域	図11
本)	10月24日	(空振無)	約3400m			瞭		約80km				

表3気象衛星ひまわり8号・9号の輝度温度2階差分画像による輝度温度異常検知状況一覧

5 噴火継続中の輝度温度異常の発生・伝播

気圧波由来と考えられる同心円状の輝度温度異常 の伝播が確認されたのは、2022年トンガ諸島の噴火 の他に, 2021年福徳岡ノ場, 2023年シベルチ, 2023 年ウラウンの3事例であり、福徳岡ノ場、シベルチで は複数回の輝度温度異常の発生と伝播を検知した. 福徳岡ノ場は噴火発生から約 15 時間後に、シベルチ では約5時間後に最も顕著な輝度温度異常の発生を検 知した. ウラウンでは 2 度の VAA 発表 (噴煙高度 50,000と60,000feet) があったが、いずれの発表時に も輝度温度異常の発生の検知はなく、2度目の発表の 3時間後に輝度温度異常の発生を検知し、同心円状の 伝播を確認した.以上により,輝度温度異常の発生 と伝播は、必ずしも噴火開始直後に発生するもので はなく、かつ、繰り返し発生する可能性があること が示された.火山噴火を由来とする気圧波の変化の 検知についてまとめた澤田(2003)によると, 1991 年ピナツボ噴火のように,強い噴火活動が単発でな く断続すると,長周期と短周期の波が混在した気圧 波が断続して発生する可能性を指摘しており、本調 査結果とも整合的である.

山体崩壊や溶岩ドームの崩落がマグマの貫入によって引き起こされる場合,崩壊や崩落に伴うマグマの急激な減圧発泡により爆発が誘発されることがある.1888年磐梯山や1980年セントヘレンズをはじめ,地質学的な知見などから多数の報告事例がある. 2018年クラカタウの事例も同様であり,この場合,山体崩壊による津波発生は噴煙高度上昇前である.

6 まとめ

大規模噴火発生時(噴煙高度 50,000 feet 以上)の 気象衛星ひまわり 8 号・9 号による輝度温度画像の 2 階差分による輝度温度異常の検知状況を調査した.

噴煙が成層圏から中間圏に至ったトンガ諸島の噴 火ではバンド 12 の輝度温度異常が最も明瞭であった が,その他噴煙高度 50,000 feet 前後の噴火時の輝度 温度異常を明瞭にとらえていたのはバンド 8,潮位の 変化までをとらえた可能性があるのはバンド 10 であ った.大気(火山ガス)組成との関連は不明ながら, 噴煙高度による感度の違いが寄与することが示され た.

輝度温度異常の同心円状の伝播はトンガ諸島の噴 火では爆発的な噴火に伴うラム波や内部重力波など の気圧波であると報告されたが、その他噴煙高度 50,000feet前後の噴火では、伝播速度は音速よりも有 意に遅く、最大でも70m/sで、ラム波ではなく、内部 重力波であることが示唆された.このような現象は、 噴火発生時のみならず、噴火継続中にも発生した.

大規模噴火に至らない場合でも,噴煙拡大域が輝 度温度異常として検知され,その場合は同心円状の 伝播ではなく,特定方向(風下)への輝度温度異常 の局地的な移動が観測される事例があった.

山体崩壊による潮位変化に伴う輝度温度異常の発 生も検知した.山体崩壊前は必ずしも噴煙高度は高 くなく、山体崩壊による津波発生を噴煙高度の監視 で事前に検知することは困難ながら、衛星画像によ る輝度温度異常の検知が潮位変化をとらえられる可 能性も示唆した.

謝辞

本調査にあたり,輝度温度差分画像の作成方法に ついて,気象衛星センターの皆様にご助言いただい た.「津波予測技術に関する勉強会」および「火山噴 火等による潮位変化に関する情報のあり方検討会」 の関係者の方々には,各報告書内容について解説い ただいた.また,本稿は匿名の査読者により大きく 改善した.

記して感謝の意を表する.

文献

- ウィンチェスター, サイモン; 柴田裕之 訳 (2004): クラ カトアの大噴火-世界の歴史を動かした火山, 早川 書房, 466pp. ISBN 4-15-208543-6
- 気象庁(2022a):津波予測技術に関する勉強会「フン ガ・トンガーフンガ・ハアパイ火山の噴火により発 生した潮位変化に関する報告書」,

https://www.data.jma.go.jp/eqev/data/study-

- panel/tsunami/tonga-houkokusho/houkoku_honbun.pdf, (参照2023-12-01).
- 気象庁(2022b):火山噴火等による潮位変化に関する 情報のあり方検討会(報告書),

https://www.data.jma.go.jp/eqev/data/study-

panel/tonga-kentoukai/houkoku/houkoku_honbun.pdf, (参照 2023-12-01).

気象庁気象衛星センター:画像特性(バンド8からバンド10, https://www.data.jma.go.jp/mscweb/ja/prod/

band_b08tob10.html, (参照 2023-12-01).

- 気象庁気象衛星センター:画像特性(バンド 12), https://www.data.jma.go.jp/mscweb/ja/prod/band_b12.h tml.
- 気象庁地震火山部火山監視・警報センター(2021):福 徳岡ノ場の火山活動解説資料(令和3年9月) https://www.data.jma.go.jp/svd/vois/data/tokyo/STOCK /monthly_v-act_doc/tokyo/21m09/331_21m09.pdf, (参 照 2023-12-01).
- 久利美和・桑山辰夫・山田基史・福満修一郎(2023): 気象衛星「ひまわり」の2階差分画像を用いた大規 模噴火時の気圧波検知の事例,日本地球惑星連合大 会予稿,SVC33-05.
- 澤田可洋(2003):80型気圧計で観測された1991年6 月15日ピナツボ噴火の気圧波-全気象官署における 気圧計の記録-,測候時報,70,189-216.
- 新堀敏基・桜井利幸・田原基行・福井敬一 (2013): 気象 レーダー・衛星による火山噴煙観測-2011 年霧島山 (新燃岳) 噴火の事例-, 験震時報, 77, 139-214, https://www.jma.go.jp/jma/kishou/books/kenshin/vol77 p139.pdf, (参照 2023-12-27).
- 新堀敏基,林 昌宏,石元裕史(2023):気象衛星によ る大規模噴煙解析 — 2022 年 1 月 15 日トンガ海底火 山噴火の事例—,験震時報,87:2,

https://www.jma.go.jp/jma/kishou/books/kenshin/vol87 2.pdf, (参照 2023-12-27).

- 福岡管区気象台地域火山監視・警報センター・鹿児島 地方気象台(2020):諏訪之瀬島の火山活動解説資料 (令和2年12月),
 - https://www.data.jma.go.jp/vois/data/tokyo/STOCK/mo nthly_v-act_doc/fukuoka/20m12/511_20m12.pdf, (参照 2023-12-01).

福岡管区気象台地域火山監視・警報センター・鹿児島 地方気象台(2023):桜島の火山活動解説資料(令和 5年10月),

https://www.data.jma.go.jp/vois/data/tokyo/STOCK/mo nthly_v-act_doc/fukuoka/23m10/506_23m10.pdf, (参照 2023-12-01).

前野 深 (2019): 2018 年インドネシア・クラカタウ 火山噴火・津波, https://www.eri.u-

tokyo.ac.jp/VRC/krakatau/, (参照 2023-12-01).

村山信彦(1969): 1956年3月30日のベズイミヤン火 山大爆発による気圧振動の伝搬と火山灰の移動,験 震時報, **33**, 1-11.

- 栁澤宏彰(2021):2021年8月13日に発生した福徳岡 ノ場の噴火,日本火山学会講演予稿集,119, https://doi.org/10.18940/vsj.2021.0_119,(参照2023-12-01).
- Carr, J. L., Á. Horváth, D. L. Wu, M. D. Friberg (2022): Stereo plume height and motion retrievals for the record-setting Hunga Tonga-Hunga Ha'apai eruption of 15 January 2022, Geophys. Res. Lett., 49, e2022GL098131, https://doi.org/10.1029/2022GL098131, (参照 2023-12-01).
- Maeno, F., T. Kaneko, M. Ichihara, Y. J. Suzuki, A. Yasuda, K. Nishida, and T. Ohminato (2022): Seawatermagma interactions sustained the high column during the 2021 phreatomagmatic eruption of Fukutoku-Okano-Ba, Commun. Earth Environ., **3**, 260, https://doi.org/10.1038/s43247-022-00594-4, (参照 2023-12-01).
- NASA (2022): Tonga Volcano Plume Reached the Mesosphere,

https://earthobservatory.nasa.gov/images/149474/tongavolcano-plume-reached-the-mesosphere, (参照 2023-12-01).

- Otsuka, S. (2022): Visualizing Lamb waves from a volcanic eruption using meteorological satellite Himawari-8, Geophy. Res. Lett., **49**, e2022GL098324, https://doi.org/10.1029/2022GL098324, (参照 2023-12-01).
- Smithsonian Institution: Krakatau Global Volcanism Program, https://doi.org/10.5479/si.GVP.BGVN201810-262000, (参照 2023-12-01).

(編集担当 山里 平)