霧島硫黄山で採取した噴気の化学組成・安定同位体比(2015 年 12 月~2017 年 11 月) *

Chemical composition and stable isotope ratio of the fumarolic gases sampled at Iwo-yama volcano, Kirishima, Japan (Dec. 2015 to Nov. 2017)

東海大学**気象研究所***產業技術総合研究所****

Tokai University**Meteorological Research Institute***

National Institute of Advanced Industrial Science and Technology****

1. 概要

2015 年 12 月から 2017 年 11 月にかけて,霧島硫黄山で繰り返し,噴気を採取・分析した.噴気に含 まれるマグマ起源成分の比率は 2016 年 5 月頃まで高い値を保ったが,同年 7 月以降低下し,2017 年 1 月から 9 月にかけては停滞した.その後,2017 年 10 月に急激に上昇し 11 月には再び低下したものの, 2017 年 9 月のレベルまで低下していない.一方で,地熱地帯からの放熱量上昇に対応し,2017 年 5 月 から 7 月にかけて反応,S0₂+3H₂=H₂S+2H₂0 の見かけ平衡温度(AET)が上昇したが,2017 年 9 月に急激に 低下した.2017 年 5~7 月の変化の原因として,熱水系と地表を結ぶ浅部領域で流体の通路が拡大する などの変化が起き,熱水系流体の上昇速度が増加したため,浅部地下水の影響が低下したことが考えら れる.

2. 噴気の採取・分析

図1に示す噴気孔 a, b, c で噴気を採取した. 2017 年 2 月から 5 月の間に, 噴気孔 a の南東 80m の場 所に新たに勢いのよい噴気孔 h が形成された. この噴気孔から放出する火山ガスの勢いは非常に強く, 轟音を発していた. a, b, c 噴気を採取するために, 金属チタン管を噴気孔に差し込み, 管と孔の隙間 を砂などで注意深く塞いだ.次にチタン管にゴム管を接続し, ゴム管の出口を真空ガラス瓶のコックに 接続した. 真空ガラス瓶にはあらかじめ高濃度のアルカリ性水溶液(KOH あるいは NaOH) 20ml を封入し ておいた. コックを慎重に開けることにより火山ガスをアルカリ性水溶液に吸収させた. 安定同位体比 の測定のために噴気を水冷したガラス二重管に通し, 凝縮水を採取した. 噴気の化学分析は主に, 小沢 の方法[1]に従った.

* 2017年12月8日受付

** 大場武, 西野佳奈, 沼波望 (Takeshi Ohba, Kana Nishino and Nozomi Numanami)

**** 篠原宏志, 風早竜之介 (Hiroshi Shinohara and Ryunosuke Kazahaya)

^{***} 谷口無我, 高木朗充 (Muga Yaguchi and Akimichi Takagi)

3. 結果

表1に噴気の化学組成, H₂0 安定同位体比, 見かけ平衡温度(AET)を示す. 2017 年 5 月に SO₂が増加 したため, HCI の分析を試みたが, 検出限界以下であった. 噴気の温度は水の沸点程度であった. 図 2 に示すように, CO₂/H₂0 比は 2016 年 5 月頃にピークに達し, その後は低下したが 2017 年 10 月に上昇し た. CO₂/H₂S 比にも同様の傾向がみられる(図 3). CO₂/CH₄比は, 最初低かったが, その後高い値を保ち, 2017 年 5 月に若干低下し, 2017 年 10 月に上昇した(図 4). He/CH₄比は, 2016 年 2 月に高く, その後 は緩やかに低下したが, 同様に 2017 年 10 月に上昇した(図 5). 火山ガス組成から計算される見かけ平 衡温度(AET) は 2017 年 5 月に急上昇したが 2017 年 9 月以降は 300℃前後に低下した(図 6). AET は 火山ガスの成分間で以下の化学反応,

が平衡に到達する温度で, AET はガスの圧力に依存する. 本報告では, 平衡圧力として 1bar を仮定した. AET は火山ガスの H₂/H₂0 比と SO₂/H₂S 比に依存する. これらの値は, 図 7, 8 にそれぞれ示すように, 2017 年 5 月と 7 月に高い値を示した. 噴気に含まれる H₂O の酸素同位体比は, 2016 年 2 月から 2017 年 9 月 にかけて, ゆるやかに上昇したが, 2017 年 10 月から低下に転じた(図 9).

4. 考察

マグマ起源ガスとして CO₂ や He を, 熱水系に豊富なガスとして CH₄ や H₂S を挙げることができる.図 2,3,4,5 に見られる変化について,2017 年 1 月から9 月の期間に注目すると,ほぼ横ばいか減少し ており,マグマ起源成分の熱水系に由来する成分に対する比率は減少傾向が継続したと推定される.こ の傾向は,2017 年 10 月に逆転し,マグマ起源成分の比率が上昇した.この時期に,硫黄山の西方 3km 付近の深度-1~-3km で火山性地震が頻発し,新燃岳では噴火が発生した[2].2017 年 10 月の噴気に見 出された変化はこれらの火山活動と関係している可能性がある.

硫黄山の噴気地帯における放熱率は、2016 年 2 月頃から上昇を開始し、2017 年 1 月頃にピークに達 し、その後は低下しつつある[2]. これに対応するように、噴気の組成から計算される AET は 2017 年 5 月と7月に高い値を示したが、2017 年 9 月以降は 300°C前後に低下した. AET が上昇した時期にマグマ 起源成分の増加は起きていないので、AET の上昇をもたらした原因は、比較的浅い部分における変化で あったと推定される. 例えば、熱水系と地表を結ぶ地殻浅部領域で流体の通路が拡大するなどの変化が 起き、熱水系流体の上昇速度が増加したため、浅部地下水の影響が低下したことで変化が引き起こされ た可能性がある. 噴気の H₂0 の酸素同位体比は、2015 年 12 月以来、一貫して緩やかの上昇を続けたが、 2017 年 10 月になり低下に転じた. この変化は、2017 年 10 月以降、浅部熱水系に供給されるマグマ起 源の H₂0 の流量が低下し始めたことを示唆している.

5. 文献

[1] 小沢竹二郎(1968) 地球化学におけるガス分析法(I). 分析化学, 17, 395-405.

[2] 気象庁福岡管区気象台・鹿児島地方気象台(2017) 霧島山の火山解説資料(平成 29 年 10 月).気 象庁 HP

6. 謝辞

福岡管区気象台および鹿児島地方気象台は安全確保のために調査実施中に硫黄山の地震活動をモニ タリングして下さいました.ここに記して感謝します.本研究実施のために、科研費「火山ガス観測に より活火山ポテンシャル診断」(15K12485)を使用しました.

表1. 硫黄山および新燃岳噴気の化学組成,安定同位体比,見かけ平衡温度(AET)

Location	Date	Temp	H2O	CO2	H2S	SO2	He	H2	CH4	δD	δ 180	AET	分析
		°C	%	%	%	%	%	%	%	‰	‰	°C	
硫黄山−a	2015/12/22	97.2	98.4	1.42	0.12	0.003	2.1E-05	1.7E-04	4.0E-05	-91	-14.1	218	東海大·気象研
硫黄山−a	2016/2/24	97.2	98.2	1.65	0.10	0.008	2.3E-05	7.4E-04	2.1E-05	-52	-6.3	278	東海大·気象研
硫黄山−a	2016/5/6	95.3	97.8	2.02	0.15	0.006	1.9E-05	4.3E-04	2.1E-05	-57	-6.6	252	東海大·気象研
硫黄山−a	2016/8/30	96.9	98.3	1.42	0.30	0.005	1.2E-05	8.8E-04	1.6E-05	-41	-5.3	265	東海大·気象研
硫黄山−a	2017/1/17	96.4	99.2	0.65	0.18	0.007	4.3E-06	1.5E-03	6.0E-06	-43	-3.6	295	東海大·気象研
硫黄山−a	2017/5/15	96.5	98.8	0.66	0.22	0.230	5.5E-06	4.7E-02	8.8E-06	-42	-2.2	534	東海大·気象研
硫黄山−a	2017/9/15	106.0	99.1	0.54	0.31	0.022	5.5E-06	2.4E-03	7.7E-06	-48	-3.7	321	東海大·気象研
硫黄山−a	2017/10/18	96.0	99.0	0.87	0.14	0.015	7.0E-06	2.0E-03	5.5E-06	-48	-3.5	319	東海大·気象研
硫黄山−a	2017/11/28	95.9	99.1	0.70	0.20	0.010	8.0E-06	4.9E-03	7.6E-06	-49	-3.7	347	東海大·気象研
硫黄山−b	2016/2/24	96.2	98.3	1.58	0.10	0.004	2.2E-05	7.0E-04	1.8E-05	-78	-11.9	269	東海大·気象研
硫黄山−b	2016/5/6	95.2	97.3	2.49	0.17	0.005	2.4E-05	5.5E-04	2.6E-05	-67	-9.2	256	東海大·気象研
硫黄山−b	2016/8/30	95.2	97.5	2.08	0.43	0.006	1.9E-05	1.4E-03	2.8E-05	-56	-7.5	278	東海大·気象研
硫黄山−b	2017/1/17	97.0	99.3	0.55	0.16	0.002	4.0E-06	4.2E-04	5.4E-06	-46	-4.6	238	東海大·気象研
硫黄山−b	2017/5/15	96.6	98.9	0.79	0.16	0.068	1.0E-05	6.0E-02	1.6E-05	-46	-4.0	530	東海大·気象研
硫黄山−b	2017/9/15	96.4	99.3	0.40	0.26	0.004	4.6E-06	2.7E-03	7.4E-06	-44	-1.9	306	東海大·気象研
硫黄山−b	2017/10/18	96.0	99.0	0.82	0.13	0.005	7.6E-06	1.8E-03	4.4E-06	-45	-2.6	301	東海大·気象研
硫黄山−b	2017/11/28	96.0	98.5	1.19	0.25	0.003	1.3E-05	4.4E-03	1.1E-05	-47	-3.4	323	東海大·気象研
硫黄山−c	2017/5/15	95.2	99.0	0.80	0.11	0.037	1.1E-05	4.2E-02	1.4E-05	-57	-6.8	499	東海大·気象研
硫黄山−c	2017/9/15	96.1	99.5	0.30	0.21	0.002	4.2E-06	1.1E-03	6.6E-06	-44	-2.7	265	東海大·気象研
硫黄山−c	2017/10/18	96.2	99.0	0.90	0.13	0.002	7.5E-06	3.1E-04	5.7E-06	-48	-3.7	232	東海大·気象研
硫黄山−c	2017/11/28	95.8	98.6	1.16	0.25	0.004	1.3E-05	5.2E-04	1.4E-05	-51	-4.5	247	東海大·気象研
硫黄山−a	2016/2/10	95.7	98.7	1.10	0.13	0.015		3.0E-04		-57	-7.0	251	産総研(AIST)
硫黄山−a	2016/3/21	96.4	98.2	1.62	0.11	0.014		4.1E-04		-54	-6.5	263	産総研(AIST)
硫黄山−a	2016/7/26	95.8	98.5	1.21	0.20	0.034		1.1E-03		-48	-6.2	300	産総研(AIST)
硫黄山−a	2016/12/10	95.8	98.6	0.98	0.41	0.003		3.7E-03		-44	-4.1	309	産総研(AIST)
硫黄山−a	2017/2/23	97.0	98.9	0.80	0.23	0.041		4.7E-03	1.2E-05	-43	-3.4	364	産総研(AIST)
硫黄山−a	2017/7/25	95.6	99.3	0.49	0.07	0.091		2.5E-02		-39	-1.6	493	産総研(AIST)
硫黄山-h	2017/7/25	148.0	98.8	0.52	0.32	0.269		2.9E-02		-37	0.2	495	産総研(AIST)

*AETの計算では平衡圧力を1barと仮定した.



図1. 硫黄山噴気 a, b, c, hの位置(背景の地図として, 国土地理院 1/25000 地形図を使用した)



Fig.1. Location of fumarole a, b, c and h at Iwo-yama volcano (The map produced by Geospatial Information Authority of Japan was used for background)



Fig.3. Changes in the CO_2/H_2S ratio of fumarolic gases.







図 5. He/CH4比の時間変化 Fig. 5. Changes in the He/CH4 ratio of fumarolic gases.







図 9. H₂0の酸素同位体比の変化

Fig. 9. Changes in the oxygen isotope ratio of $H_2 0$ in fumarolic gases.