

井口正人*

* 京都大学防災研究所

要旨

2006年6月に再開し、2009年後半から爆発回数を増加させた桜島の昭和火口における噴 火活動は2010年6月以降,噴火活動の活発化と低下を繰り返した(2010年6月から10月まで 徐々に低下,2010年11月から2011年2月にかけて活発化、2011年3月以降は,再度徐々に低 下)。噴火活動の低下期は桜島北岳の北山麓の深さ4kmを圧力源とする地盤の膨張期,噴 火活動の活発期は地盤の膨張期に対応し、爆発回数が多い時期は爆発に伴う空気振動の振 幅が大きく、少ない時期は振幅が小さい。火山灰放出量とひずみ変化から桜島中央火口丘 へのマグマの流入量を見積もると流入量の最も大きかった2010年12月~2011年4月の供給 率は約2×10⁵m³/月であり、2009年12月~2010年3月における供給率よりも小さい。

キーワード: 桜島, 昭和火口, 爆発的噴火, 地盤変動, 火山灰放出量, マグマフラックス

1. はじめに

南岳の東山腹にある昭和火口では2006年6月4日に 58年ぶりとなる噴火活動が再開した. 2006年と2007 年はマグマ水蒸気爆発で噴火の規模も小さかったが、 2008年2月以降,ブルカノ式噴火が頻発している。 2008年は18回の爆発的噴火が発生した。このうち、 2008年2月3日と6日の爆発は約1kmの距離に達する 火砕流を伴った。2009年は2月1日から、再び爆発的 噴火が繰り返し発生した。2月~4月は2週間程度の噴 火活動期と休止期を交互に繰り返したが,7月からは その発生頻度が徐々に増加した。爆発回数が、急激 に増えたのは10月3日に発生した南岳における爆発 的噴火以降である。この噴火活動は2009年12月~ 2010年3月にかけてピークに達し、1ヶ月に150回程度 の爆発が発生した。一連の噴火活動は5月12日まで続 いた。爆発がほぼ毎日繰り返された2009年6月24日か ら2010年5月14日までのほぼ1年間の爆発回数は1073 回に達した。傾斜変化から見積もられる南岳中央火 口丘下における力源の体積変化と火山灰放出量から マグマの流入量を見積もると6月までは10万m³/月以 下であったが、7月~9月は10~20万m³/月に増加し、

10月~12月は20~30万m³/月,さらに2010年1月~3月 は40~50万m³/月と噴火活動の活発化に伴いマグマ の流入量が増加したことが明らかとなった(井口・ 他,2010a,2010b)。

本稿では、先に述べた一連の活動期が終わった 2010年6月から2011年7月までの噴火活動と地震活動・地盤変動の推移を概観し、桜島中央火口丘直下 へのマグマの供給量の変化を推定した。

2. 昭和火口噴火活動の推移

南岳において爆発的噴火活動が始まった1955年10 月13日以降の年間の爆発回数と1978年以降の火山灰 放出量をFig.1に示す。2008年には4回,2009年と2011 年にそれぞれ1回の爆発が南岳において発生してい るが,2007年以前は南岳,2008年以降は昭和火口の 爆発回数を示しているとみてよい。2008年には18回 の爆発が発生したが,2009年には578回,2010年には 1055回,2011年は7月までに579回の爆発が発生した。 火口からの火山灰の放出量は,2008年には20万トン であったが、2009年は320万トン,2010年は680万ト ンと増加し、2011年は7月までで270万トンの火山灰



Fig. 1 Annual numbers of explosive eruption and weight of volcanic ash ejected from craters. Number and weight in 2011 are obtained from the data until end of July.



Fig. 2. Temporal change of eruptive activity since 2008. Top: amplitude of infrasonic wave generated by explosive eruption. Middle: monthly number of explosive eruption. Bottom: monthly weight of volcanic ash ejected from Showa crater.

が放出された。

この期間の噴火活動の推移を詳しく見るために月 別の爆発回数と火山灰放出量および爆発に伴う空気 振動の振幅をFig.2に示す。2010年5月以前の活動につ いては前回の報告(井口・他,2010b)に述べた。2010 年5月には一時噴火がほぼ停止した時期が2週間程度 あったが、6月中旬から爆発的噴火回数が増加し、6 月には134回の爆発が発生し、7月の火山灰放出量は 105万トンに達した。しかし、7月以降は爆発回数、 火山灰放出量とも減少を続け、10月には爆発回数が 15回、火山灰放出量が7万トンとなった。



Fig.3 Monthly numbers of explosions, B-type and A-type earthquakes

11月中旬から再び爆発発生回数が増加し始め, 2011年2月の爆発回数は128回,火山灰放出量は75万 と活動のピークに達した。特に,2月12日には1日に 21回の爆発が発生した。3月以降は爆発回数,火山灰 放出量とも減少に転じ,6月には爆発回数27回,7月 の火山灰放出量は10万トンまで低下した。

このように最近の桜島の昭和火口における噴火活 動は爆発回数と火山灰放出量が増加する時期と減少 する時期が、12カ月程度の間隔で交互に現れること が分かる。Fig.2に示すように爆発回数が多い時期に は爆発に伴う空気振動の振幅は大きいが、爆発的噴 火活動が低下すると、空気振動の振幅も小さくなる 傾向がある。空気振動の振幅は月別の爆発回数が150 回を超えた2009年12月下旬から2010年1月上旬ごろ が最も大きく、200Paを超える爆発がいくつか発生し ている。一方、15回の爆発しか発生してない2010年 10月における空気振動の振幅が最も小さく、40Paを 超えていない。2010年11月末ごろから再び、爆発の 発生頻度が増加すると、空気振動の振幅も再び増加 していることがわかる。

3. 火山性地震活動

1991年以降の月別のA型, B型火山性地震の発生回数を爆発回数とあわせてFig.3に示す。A型地震の発生回数は南岳の噴火活動期においては少なかったが,昭和火口における噴火活動が再開する前の2003年と2004年にはA型地震の発生回数が増加した。特に1976年~1978年にしばしばみられた(加茂,1978)ような桜島南西部の地震活動が拾発となったことが注目される点である。2006年6月に昭和火口における噴火活動が再開してからはA型地震の活動は低く,ほぼ10回/月以下である。唯一,地震活動の活発化がみられるのは2011年6月中旬から8月上旬にかけてであり,



Fig.4 Hypocenter distribution of A-type earthquakes in 2010. Epicenter distribution is shown at upper-left. Hypocenters on vertical cross-section in the direction N-S and E-W are shown in the upper-right and lower-left, respectively.

7月には32回のA型地震が発生した。このA型地震は 桜島の南西部の深さ2km付近において発生したもの であり、M1程度と微小である(Fig. 4)。検測可能 な観測点における初動がすべて引きであることから 正断層型である可能性が高い。桜島南西部における 地震活動の活発化は2003年11月から2004年にかけて もみられ、メカニズムは東南東-西北西方向に張力 軸を持つ正断層型でマグニチュードは最大2.6であ った(Hidayati et al., 2007)。2010年6~8月の地震活 動は前回の震源よりも浅く、規模が小さい。

一方,B型地震の回数は2007年以降少ない状態が続いている。1か月に1000回以下の発生頻度は、南岳の 爆発活動期における発生頻度1000~8000回/月と比較してはるかに少なく、南岳爆発活動活発化の先行 現象(例えば、西、1984)のように爆発的噴火活動 の活発化と明確な関係がみられない。

4. 地盤変動

Fig. 5aに一定速度のドリフト(140nrad/月)成分を 除去した後の有村観測坑道における火口方向の傾斜 変化を示す。ドリフト成分の見積もりについては井 ロ・他(2011)を参照されたい。火口方向の隆起が 始まったのは2009年9月12日ごろからであり,9月30 日の8時ごろから10月3日の16時45分の南岳の爆発開 始まで急速な火口側隆起が続いた。この期間の火口 方向の隆起量は+280nradであった。10月3日16時45分 の南岳の爆発的噴火後は50nradの火口方向の沈降傾



Fig.5. Tilt and strain changes. a) Radial tilt in Arimura tunnel. b) Radial tilt in Harutayama tunnel. c) Strain in Harutayama. d) Tilt at borehole station KOM.

斜が観測された。その後も10月4日~11月17日は 180nrad/月の割合で隆起が続き,12月からはさらに隆 起速度が増加した。2009年12月から2010年3月末まで は270nrad/月の割合で火口方向隆起が続いた。2010 年4月から6月8日までは隆起は停滞したが,6月9日か ら13日までの隆起傾斜変化を経た後,6月15日の21 ~22時頃から翌日の8時まで急激な火口方向の沈降 傾斜が観測され,その量は210nradに達した。この急 激な沈降を契機に火口方向の長期的な沈降傾向が見 え始め、7月中旬から沈降傾斜が明瞭となった。7月 17日~29日の沈降速度は大きく、-51nrad/日 (1520nrad/月)に達した。その後、沈降速度は段階 的に低下した(7月29日~9月17日:-13nrad/日、9月 29日~11月15日:-5.4nrad/日)。沈降傾斜は11月下旬 まで続いた。

2010年11月下旬に傾斜変動は再び火口方向隆起に 反転した。火口方向隆起は2011年2月中旬まで続き, 2月中旬以降は6月下旬まで火口方向の沈降を示して いる。変動量,変動速度とも小さく,2010年11月25 日~2011年2月1日の隆起傾斜変化量は+520nrad,最 も変動速度の大きい2010年11月25日~2010年12月16 日の変化速度は+33nrad/日であった。一方,2011年2 月1日~6月30日までの沈降傾斜については変化量 -690nrad,変動速度-4nrad/日であった。

同様の地盤変動はハルタ山観測坑道の傾斜計およ び伸縮計によっても観測されている(Fig.5b, c)。 傾斜計火口方向の成分が正常に稼働できた2010年3 月から6月中旬まで火口方向隆起が続き,6月中旬以 降は火口方向沈降に反転した.沈降傾斜量は11月ま でで2350 nradに達した。ひずみ変化においては,2009 年12月~2010年3月までは200ナノストレイン/月(火 口方向成分)でひずみ量が増加し,4月以降はひずみ 増加速度が,86ナノストレイン/月に減少したものの 伸長は6月8日まで続いた。2009年9月から2010年6月8 日までの火口方向における歪増加量は1560ナノスト レインに達した。2010年6月15日からは収縮に反転し, 収縮ひずみ速度を減少させながら,11月まで続いた。 この間の収縮ひずみ量は1400ナノストレインであっ た。

2010年11月からの火口側地盤の隆起と2011年2月 以降の沈降についても同様である.ハルタ山観測坑 道の傾斜計では,2010年11月~2011年2月までに1050 nradの火口側隆起の傾斜変化を記録した。沈降傾斜 量は2011年5月中旬から観測機器不調のために不明 であるが,火口側沈降への変化は2011年2月である。 また,伸縮計(火口方向)においては2010年11月~ 2011年2月に150ナノストレインの伸長ひずみ,2011 年2月~7月に180ナノストレインの収縮ひずみが観 測された。

桜島の北東部の高免観測点(Fig.5d)においても同様のパターンの火口方向の隆起と沈降の傾斜変化が 観測されている。2009年9月ごろから南岳火口方向の 隆起が始まり、9月30日~10月3日にかけて急速な隆 起を示した。11月~2010年3月にかけて隆起は続き、 2010年3月以降は6月まで隆起状態を保持した。2010 年1月ごろからは火口と直交方向成分(KOM-T; Fig.5d)において火口に向かって右方向の隆起が見え



Fig.6 Tilt vectors from stations Arimura, Harutayama and Komen. a: downward tilt in deflation period from June to November 2010. b: upward tilt in inflation period from November 2010 to February 2011.

始め6月まで続いた。6月以降は火口方向と火口に向かって右方向が沈降を示し、10月ごろまで続いた。 2010年10月からは再び、火口側隆起の傾斜変化が現れ、2011年2月まで継続した(750nrad)。2月以降は 沈降を示した.

ハルタ山観測坑道における地盤変動が有村観測坑 道における変動パターンと異なる点は、ハルタ山観 測坑道では2010年6月における隆起・膨張から沈降・ 収縮への転換が明瞭であることである。火口方向の ひずみ変化に注目すると、2009年12月~2010年3月は 200ナノストレイン/月、2010年4月~6月までは86ナ ノストレイン/月の割合で膨張を続けたが、2010年6 月15日以降、急速に収縮し、収縮率を徐々に低下さ せながら地盤の収縮は11月まで続いた。一方、有村 観測坑道の傾斜計は6月15日~16日の急激な火口方 向の沈降を除き、4月から7月中旬までは、大きな変 動がなかった。急速な沈降を示したのは、7月16日か らであり、火口側沈降の傾斜が約1カ月遅れている。 ハルタ山観測坑道と同様に高免観測点においても有 村より変動が早く現れる。その傾向は2010年10・11 月からの地盤の隆起・膨張期にも見られる。有村の 傾斜計は2010年11月下旬に火口側沈降から隆起に転 換したが,高免では10月に隆起に反転している。

Fig. 6aに有村、ハルタ山、高免における2010年6月 中旬から11月までの火口方向の沈降を示す傾斜ベク トルを示す。ハルタ山には観測坑道内の水管傾斜計 と埋設型傾斜計が設置されているので併記した。ハ ルタ山の水管傾斜計と埋設型傾斜計の傾斜変動ベク トルの方向は多少ずれるが、沈降方向を示す直線が 交差するのは北岳の北山麓(Fig.6aのN)から南岳の 北側(S)である。GPSによって観測された2010年6 月以降の水平変動は桜島の北部に限定的である。 Fig.6aにNと示した位置の北にある観測点は南向き、 南にある観測点は北向きの水平変動を示しており (井口・他、2011)、Fig.6aにNと示した位置におい て圧力源が収縮した可能性が高い。

2010年6月~11月の収縮期においてハルタ山観測 坑道の水管傾斜計では-2100 nradの火口方向の地盤 の沈降,伸縮計の火口方向と直交方向で、それぞれ、 -1380ナノストレイン、-1150ナノストレインの収縮ひ ずみが観測された。ハルタ山観測坑道における傾斜 とひずみ変化量の比(Ishihara, 1990)から茂木モデ ル(Mogi, 1958)を仮定して圧力源の深さと体積変化 を見積ってみる。Fig.6aの位置Nに圧力源を仮定する と、深さは4.3km,体積減少量は7.5×10⁵m³となった。 また、Sの位置を仮定すると深さは5.7km,体積減少 量は1.8×10⁶m³となる。

2010年11月~2011年2月の膨張期における火口方 向隆起の傾斜ベクトルをFig.6bに示す.隆起方向を示 す直線が交差するのは北岳付近である。2010年11月 から2011年2月までにハルタ山観測坑道の水管傾斜 計では1050nradの火口方向の地盤の隆起,伸縮計の 火口方向と直交方向で,それぞれ,150,180ナノス トレインの膨張ひずみが観測された。同様に傾斜と ひずみ変化量の比から茂木モデルを仮定して圧力源 の深さと体積変化を見積ってみると深さは2.0km,体 積増加量は1.0×10⁵m³となった。

5. マグマ流入量の見積り

これまでは有村観測坑道における火口方向の傾斜 変化からその力源の位置を南岳直下の深さ4kmに仮 定し、力源における体積変化量を見積もってきたが (井口・他、2010a),桜島北部にある圧力源の体積 変化が桜島の長期的な地盤変動に大きく寄与してい る可能性を考慮して、Fig.6aにNと示した位置の深さ 4kmに圧力源を仮定して、ハルタ山観測坑道におけ るひずみ変化から圧力源における体積変化を求め、



Fig.7 Monthly supply volume to Sakurajima. Top: monthly strain change in radial component of tiltmeter in Harutayama underground tunnel. Second: monthly volume change of pressure source located at a depth of 4 km beneath the position N in Fig. 6. Third: monthly weight of volcanic ash estimated from 59 observation sites around Sakurajima. Bottom: Monthly supply volume of magma and its cumulative volume.

火山灰放出によるマグマの減少量を考慮して桜島へ の月毎のマグマ供給量の変化を見積もってみた。降 下した火山灰重量は鹿児島県により59か所において 月毎に測定されており,降下火山灰の単位面積当た りの重量から石川・他(1981)に基づいて火口から の放出重量を求めた。そのうえで,DRE=2500kg/m³ としてマグマ相当体積に換算した。Fig.7に月毎のマ グマ供給量とその積算値を示す。

マグマ供給量は地盤変動の隆起・膨張期である 2009年9月~2010年5月までが多く,隆起・膨張速度 の大きかった2010年1月~3月は7×10⁵m³/月に達し ている。一方,沈降・収縮期である2010年6月中旬~ 11月のうち,8~10月は計算上,負の値をとるので, 桜島下へのマグマの供給はほぼ停止していた状態で あると判断される。2010年11月から再び供給され, 2010年12月~2011年4月は2×10⁵m³/月のマグマが供 給された。2011年5月以降は桜島へのマグマの供給は 低下した。

Fig.7に示したように,2009年以降の噴火活動の推 移と地盤の膨張-収縮には相関がある。噴火活動が 活発な時期には地盤が膨張し,噴火活動が低下して いる時には地盤は収縮している。マグマ供給量の見 積りにおいて火山灰放出量の寄与は80~90%であり, 供給されたほとんどのマグマは桜島下での蓄積過程 を経ることなしに噴出物として放出されていること が分かる。残りの10%の寄与が地盤変動の隆起・膨 張に相当する蓄積分であるが,沈降・収縮期におい て放出されたことになる。

6. 2010年6月~8月の地震活動

隆起・膨張期から沈降・収縮期に転換した2010年6 月~7月は観測点によって転換時期が異なる。高免観 測点の傾斜計とハルタ山の傾斜計,伸縮計は2010年6 月中旬ごろからそれぞれ火口方向沈降の傾斜と地盤 の収縮を示しているのに対し,有村観測坑道の傾斜 計が明瞭な火口方向の沈降を示したのは,2010年7 月16日以降である。7月17日~29日の沈降速度は大き く,-51nrad/日であったが,7月29日~9月17日の沈降 速度は1/3以下の-13nrad/日に低下しており,7月29日 において,傾斜変化の折れ曲がりが認められる (Fig.5a)。一方,ハルタ山の伸縮計や高免の傾斜計 では折れ曲がりは顕著ではない(Fig.5c,d)。この 時期は2010年6年中旬から8月上旬にかけて桜島南西 の浅部において微小なA型地震が多発した時期に相 当する。

一般に隆起・膨張期にあるときはA型地震(火山 構造性地震)が発生しやすいが,地盤が沈降・収縮 している時期はひずみが蓄積しにくく,地震活動度 は低い。しかし,6月中旬以降は,ハルタ山や高免で は地盤の沈降・収縮を示し,有村でも地盤変動は停 滞から沈降へ遷移した時期であるにも関わらず,M1 程度とはいえ,火山性地震の発生頻度が高かった。 この理由について考察してみる。

有村観測坑道の傾斜計は7月29日~9月17日にかけ て-13nrad/日のほぼ一定の割合で沈降傾斜を示した。 一方, 高免, ハルタ山の傾斜計では一定速度の沈降 開始は6月中旬からであり、それぞれ、-12nrad/日お よび-19nrad/日のほぼ一定速度の沈降傾斜を9月下旬 まで示した。この3点の傾斜変化が桜島中央火口丘下 の同じ圧力源の収縮によるものとすれば、有村観測 坑道の傾斜計は6月中旬から7月29日までの期間にお いても-13nrad/日程度の一定速度の沈降を示さなけ ればならない。6月15日~7月15日における沈降傾斜 は顕著でなく、7月16日~29日の期間において急激に 沈降傾斜が進行した。これを説明するためには高免, ハルタ山には大きな影響を及ぼさないが, 有村観測 坑道の傾斜計には影響を及ぼす場所に別の増圧圧力 源を仮定する必要がある。7月29日~9月17日の沈降 速度-13nrad/日の直線を遡ると急速な沈降から停滞

状態に変わった6月16日ころに傾斜変動曲線と交差 する (Fig.8)。そこで、6月16日から沈降速度-13nrad/ 日の一定速度の沈降に,隆起を引き起こす体積増加 が加わったものとして,有村の傾斜計記録から -13nrad/日の一定速度の沈降傾斜を差し引くことに より、体積増加の寄与による隆起傾斜変動を推定し た。結果をFig.8に示す。この付加的傾斜量は6月中旬 から急速に増加し、7月16日ごろにピークの400nrad に達した。傾斜量が増加する過程においてA型地震の 発生回数が増加した。7月16日以降の傾斜は沈降を示 し、A型地震の発生数も減少した。6月下旬から7月中 旬にかけてはハルタ山観測坑道の伸縮計の急速な収 縮が一時的に伸長に転じ、微小な伸長が加わってい ることが分かる(Fig.5b)。この圧力源は高免、ハル タ山の傾斜変化には影響を及ぼしていないので,桜 島南部の浅い場所にあるものと推定される。2009年 10月からの隆起・膨張期において中央火口丘下のマ グマ溜まりに余剰に蓄積されたマグマが南部の浅い 場所に一時的に移動した結果,南部において張力場 となり,南西部の浅い場所においてA型地震の活動が 活発化したものと解釈される。

7. まとめ

桜島の昭和火口における2009年6月から2010年7月 までの活動は次のようにまとめられる。

- 2010年7月には火山灰放出量が多いが、2010年4 月以降10月まで徐々に噴火活動は低下した。11 月以降,噴火活動は活発化し、ピークである2011 年2月には128回の爆発が発生した。その後、爆 発回数、火山灰放出量とも減少した。
- 爆発的噴火回数が多い時には空気振動の振幅が 大きくなる傾向が認められる。
- 3) 火山性地震の活動は活発ではない。例外的に 2010年6月中旬から8月初めに桜島南西部の深さ 2kmにおいて微小なA型地震が多発した。これは 2009年10月からの隆起・膨張期において中央火 口丘下のマグマ溜まりに余剰に蓄積されたマグ マが南部の浅い場所に一時的に移動した結果と 解釈される。
- 4) 2009年以降の噴火活動の推移と地盤の膨張・収縮には相関がある。噴火活動が活発な時期(2009年後半から2010年前半,2010年11月から2011年2月)には地盤が膨張し、噴火活動が低下している時(2010年6月から10月,2011年3月から7月)には地盤は収縮している。
- 5) ひずみ変化から計算される桜島中央火口丘下における力源の体積変化と火山灰放出量からマグマの流入量を見積もると噴火活動が低下した

2010年8月から10月は桜島へのマグマの供給は ほぼ停止した状態であった。11月から再び供給 され,2010年12月~2011年4月の供給率は2× 10⁵m³/月となった。2011年5月以降は桜島へのマ グマの供給は再び低下した。

2010年6月から2011年7月までは、中央火口丘下のマ グマ溜まりへのマグマの流入がほぼ停止した状態と 流入を増加させた状態が繰り返された。中央火口丘 下へ移動したマグマの多くは蓄積されることなく噴 火により火山体外へ放出された。

謝 辞

有村観測坑道における水管傾斜計および伸縮計の データは国土交通省九州地方整備局大隅河川国道事 務所より受託研究の一環として提供を受けたもので ある。火山灰重量データは鹿児島県危機管理局から 頂いた。本研究には地震及び火山噴火予知のための 観測研究の一課題である「桜島火山における多項目 観測における」(課題番号1809)を使用した。

参考文献

井口正人・横尾亮彦・為栗 健(2010a): 桜島昭和 火口噴火の規模について,京都大学防災研究所年報, 第53号B-1, pp.233-240.

井口正人(2010b): 桜島火山の噴火活動-2009年2 月~2010年5月-,「桜島火山における多項目観測 に基づく火山噴火準備過程解明のための研究」平成 21年度報告書, pp.1-8.

- 井口正人・太田雄策・植木貞人・為栗 健・園田忠 臣・高山鐵朗・市川信夫(2011):2010年桜島火山 活動を考える,京都大学防災研究所年報,第54号 B,pp.171-183.
- 石川秀雄・江頭庸夫・田中良和・植木貞人(1981): 桜島火山の噴火活動史,自然災害特別研究 研究成 果No.A-56-1, pp.153-179.
- 加茂幸介 (1978): 桜島における噴火の前駆現象と予 知,火山,第23巻, pp.53-64.
- 西 潔(1984):爆発に先行する火山性B型地震の 群発,京都大学防災研究所年報,第27号B,pp.29-34.
- Hidayati, S., Ishihara, K. and Iguchi, M. (2007): Volcano-tectonic earthquakes during the stage of magma accumulation at the Aira caldera, southern Kyushu, Japan, Bull. Volcanol. Soc. Japan, Vol. 52, pp. 289-309.
- Ishihara, K. (1990): Pressure Sources and Induced Ground Deformation associated with Explosive Eruptions at an Andesitic Volcano: Sakurajima Volcano, Japan, Magma Transport and Storage (Ed. M. P. Ryan), John Wiley and Sons, pp. 335-356.
- Mogi, K. (1958): Relation between the eruptions of various volcanoes and the deformations of the ground surface around them, Bull. Earthq. Res. Inst., Univ. Tokyo, Vol. 38, pp. 99-134.

Eruptive Activity of Sakurajima Volcano during the Period from June 2010 to July 2011

Masato IGUCHI*

* Disaster Prevention Research Institute, Kyoto University

Synopsis

Eruptive activity at Showa crater of Sakurajima volcano resumed in June 2006 after 58 years dormancy of the crater. Eruptive activity at the Showa crater from June 2010 to July 2011 is summarized relating to seismicity of volcanic earthquakes and ground deformation, and magma intrusion rate beneath the summit crater was estimated from extension strain at Harutayama underground tunnel and amount of volcanic ash ejected from the crater. Eruptive activity repeated decrease-increase pattern during the period. Number of explosive eruption gradually decreased from June to October 2010 except July. The number of explosive eruption increased from November 2010 and reached its peak in February 2011 with 128 events. The explosive activity decreased again from March 2011 and reached the bottom in July 2011. Amplitude of infrasonic wave associated with explosive eruptions became large in higher level eruptive period. Ground

deformation showed repeat of downward and upward tilts of the side of central cones of Sakurajima, and contraction and extension strains repeated similarly. The deflation of ground deformation corresponds to decrease in eruptive activity and inflation does to increase in eruptivity. The inflation and deflation of the ground were caused respectively by increase and decrease in volume of a source at a depth of 4 km beneath central cones, probably Kitadake. Temporal change of magma flux toward the reservoir was estimated by strain change and monthly amounts of volcanic ash ejected from the crater. The maximum magma flux $7 \times 10^5 \text{m}^3$ /month was obtained during the period from January to March in 2010. The magma flux from November 2010 to April 2011 was $2 \times 10^5 \text{m}^3$ /month.

Keywords: Sakurajima volcano, Showa crater, explosive eruption, ground deformation, amount of volcanic ash, magma flux