Mechanism of Volcanic Tephra Falling Detected by X-BAND Multi-parameter Radar

Satoru OISHI, Masahiro IIDA, Masahide MURANISHI, Mariko OGAWA, Ratih Indri Hapsari and Masato IGUCHI Back ground and Objectives of the study Volcanoes give many kinds of hazards and the impact is huge.

TARGET

Sediment related disaster made by Volcanic Tephra

Volcanic Ash<0.532mm< Volcanic Lapilli <32mm

Volcanic Ash • Lapilli



桜島の噴火の様子「人民網日本語版」2013年8月20日より



How to measure amount of sediment after eruption



Such measurement is important and accurate, but

- It takes time
- It is dangerous to researchers.
- Limited area is measured.

Measurement by Remote Sensing

It overcomes the problem of direct measurement.

Scattering from raindrop is well understood.

But scattering from volcanic tephra is still under consideration.

It is difficult to measure the amount of volcanic tephra.

RADAR BEAM

Objectives of the study

- Considering mechanism of volcanic tephra falling.
- Measure the drop size distribution (DSD) of Volcanic Tephra by direct measurement.
- Polarimetric parameters are validated.

Detection of volcanic tephra by radar



September and December 2014

Moving leeward of volcano and measuring volcanic tephra

Area Map

Data has been analyzed manually.

SAKURAJIMA observation December 12-22, 2014



Mechanism of Volcanic tephra falling detected by radar



Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

volcanic tephra ascends depending



C

Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

volcanic tephra starts descending with horizontally brought by wind.

> Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

Several minutes after, volcanic tephra keep descending and bigger one falls on ground.

°°°°

Mechanism of Volcanic tephra falling detected by radar



Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

A few minutes after, volcanic tephra starts descending with horizontally brought by wind. Elevation Angle 7deg (1750m)



20:38

RamPlay v1.04



Elevation Angle 6deg (1500m)







Elevation Angle 7deg (1750m)

Elevation Angle 6deg (1500m)



Mechanism of Volcanic tephra falling detected by radar.



Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

Just after eruption, volcanic tephra ascends depending on the size of itself.





Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

volcanic tephra starts descending with horizontally brought by wind.

> Altitude where radar detects with higher elevation angle

Altitude where radar detects with lower elevation angle

Several minutes after, volcanic tephra keep descending and bigger one falls on ground.

000

Validation of Radar to measure the amount of volcanic ash

The radar reflectivity factor (Z) depends on the particle size distribution (N(D))

$$Z = \int_{D\min}^{D\max} D^6 N(D) dD$$

- Observation of N(D) in Sakurajima
- Calculation of Z based on ground truth
- Comparison with Z from X-band radar
- Simulation
- Estimation of volcanic ash volume



Detected by rada

Comparison between Radar and DSD



With the second seco

Kurokami observatory (4km away from the crater)



Observation equipment for volcanic ash

(The combination of particle observation device and mass measurement)



Draining

Video Drop Size Detector to measure DSD

Video image capture based volcanic tephra DSD measurement by

- adjusting the focus of CCD camera
- changing the system of power supply for electrical outlet Volcanic ash (diameter: under 10mm)





Mass measurement for volcanic ash

The capability of measuring the mass of volcanic ash by separating water : minimum 0.1mg every second (maximum 200g)



A schematic diagram of the remote observation



A schematic diagram of the remote observation



<u>Development of remote observation system</u> <u>for volcanic ash</u>



- To start the observation anywhere by using PC or iphone
- To make it possible to observe only when the eruption
- To get many samples of the data
- To observe safety by remote control









Drop Size Distribution

N(D) $= N_0 D^{\mu} \exp(-\Lambda D)$



FURUNO FURUNO FURUN

小型 Xバンド ドップラ気象レーダー WR-50

$$Z \equiv \int_0^\infty D^6 N_0 D^\mu \exp(-\Lambda D) dD$$
$$Z = N_0 \frac{\Gamma(7+\mu)}{\Lambda^{7+\mu}}$$



Result

One date was detected both radar and video drop size detector [alt: 377m, 15:01]

Radar observed Z : 18.45[dBZ] Z calculated from DSD : 15.01[dBZ],18.07[dBZ]

Thank you for your attention

Video Drop Size Detector to measure DSD



地上観測によって得られたノンパラメトリックに粒径分布算出したデータを質量補正後にレーダー反射因子へ変換

D max

D min

Z =

表 2014年12月16日14時52分 桜島爆発(火口上800m)時の観測データ

採取した火山灰の質量(g)	1.068
ビデオゾンデ粒子により算出した火山灰の質量(g)	0.065

フラッシュ画像の枚数	1597
粒子が映っている画像の枚数	862
粒子が映っていない画像の枚数	735
捕捉された粒子数	1171





(粒子解析の様子)



・ノンパラメトリック

・ パラメトリック

・ノンパラメトリック

地上粒径分布観測との比較

国交省レーダーとビデオゾンデの比較結果

国交省レーダーでは 観測地点上空で観測されたのは 15時01分の高度377mの一瞬のみ **12.75(dBZ)** $Z = \int D^6 N(D) dD$ 等価レーダー反射因子 $Z_i = \frac{\left|K_i\right|^2}{\left|K_w\right|^2} Z_e$ Z_e :水に対するレーダー反射因子 Z_i :火山灰に対するレーダー反射因子 $Z_i = 3.72 Z_{\rho}$ 18.4(dBZ)



1分間の粒径分布から質量補正 して算出したレーダー反射因子

18.7(dBZ)



• パラメトリック

地上計測粒径分布からモデルを通す →分級過程などを考慮できる

粒径分布の算出方法

粒径分布 N(D)は火山礫の粒径クラスごとの個数から算出

単位体積当たりに存在する粒子の個数を示す.



粒径分布の算出方法

N(D) $= N_0 D^{\mu} \exp(-\Lambda D)$

μ, Δは粒径分布の形状 N10 は粒径分布の切片 を決定づけるパラメータ







粒径分布の3次のモーメントは全粒子の体積を表し、密度・落下 速度を乗じると単位時間・単位面積当たりの質量

$$W_{para} = \frac{\pi \rho_{ash}}{6} T \times 10^{-9} \int_0^\infty N_0 D^\mu \exp(-\Lambda D) D^3 v_{ash}(D) dD$$

粒径分布の形状(μ, Λ)は等しいと仮定

シャーレの質量を捕捉面積で割ることで単位面積当たりの質量 $W'_{obs} = W'_{para}$

粒径分布の算出方法

算出方法① 粒子数を補正する方法 緑



算出方法② 粒径分布の形状から補正 する方法 青
レーダー反射因子算出

レーダー反射因子の算出方法 粒径分布:離散型:数値的 粒径分布:連続型:解析的 レーダー反射因子 $Z \equiv \int_{0}^{\infty} D^{6}N_{0}D^{\mu} \exp(-\Lambda D) dD$ $Z = N_{0} \frac{\Gamma(7 + \mu)}{\Lambda^{7 + \mu}}$

算出したレーダー反射因子.vs.実際にレーダー観測で 得られたレーダー反射因子を比較

その他の偏波パラメータ:今後すぐ

レーダーデータとの比較



比較する事例

レーダー観測でエコーが捉えられていた12月16日



比較する事例

レーダー観測でエコーが捉えられていた12月16日



比較する事例

レーダー観測でエコーが捉えられていた12月16日







結果とまとめ

ビデオゾンデ観測を行った直上でレーダーエコーが捉え られたものは15:01の上空377mのレーダーデータのみ

レーダー観測で得られたレーダー反射因子: 18.45[dBZ] 地上観測で得られたZ:15.01[dBZ],18.07[dBZ]

堆積量推定方法

レーダーで捉えられている火山礫の粒径分布と, 同時刻の地上で観測している粒径分布が同じ形状と 仮定

粒径分布のパラメータ_{NJ0}を算出 算出した粒径分布から堆積量_{CJa1}(降灰量)を推定 $C_a = \sum_{i=1}^n \frac{\pi \rho_{ash}}{6} T \times 10^{-9} \int_0^\infty N_0 D^\mu \exp(-\Lambda D) D^3 v_{ash}(D) dD$

レーダー観測されたパラメータは瞬間値なので積算す ることによって求める(2分間は同じ降灰量とする)



結果とまとめ

ビデオゾンデ観測を行った直上でレーダーエコーが捉え られたものは15:01の上空377mのレーダーデータのみ

シャーレから得られた堆積量:15.02[g/m72] 推定した堆積量:40.00[g/m72]

単位時間を2分間 2分間で降灰の状況は変化



過大評価された

結論

- 火山礫の粒径分布観測の観測体制を構築した
- 実際に火山礫の降灰する粒径分布を明らかにした
- レーダー観測とビデオゾンデ観測から得られた
 た偏波パラメータ比較手法を構築した
- レーダーデータを粒径分布のデータでキャリ ブレーションを行い、堆積量推定の手法を構 築した

今後の課題

 レーダー観測時,高い高度で捉えた同じ火山 礫が落下し低い高度で複数回観測する可能 性がある→単純に積算するだけでは過大評 価してしまう.

→高度別の時間が異なるレーダーデータで相 関があるのかを検証

・降灰状況は短時間で変化する

→堆積量推定を多くの事例で検証することで、 単位時間と堆積量との関係性を明らかにする

達成状況など

- ・ 達成状況 レーダー設置:90%~100%
- 達成状況 観測体制:85%(WIFI,体制確立, 財政的)

ご清聴ありがとうございました

TEPRHA	Particle type	Particle size	Distance from the volcano vent	Residence time in the atmosphere
Ash	Fine ash	Less than 64 µm	Hundred to thousand kilometers	Day to mounth
	Coarse ash	From 64 μm to 532 μm	Ten to hundred kilometers	Day
Lapilli	Small lapilli	From 0.532 mm to 2.56 mm	Few to ten kilometers	Few minutes
	Large lapilli	From 2.56 mm to 32 mm	Hundred meters to few kilometers	Seconds to minutes
Blocks	Blocks and bombs	Greater than 32 mm	Ten to hundred meters	Tens of seconds

誘電率(真空=空気)ε↓0 =8.85×10 ℓ−12 mℓ3 kgℓ−1 sℓ4 Aℓ2

比誘電率 水:80.7 氷:93.9 石英:4.0

レーダー反射率 $\eta = \pi 15 / \lambda 14 / K/12 \int D \downarrow \min D \downarrow \max D h N(D) dD$ レーダ反射因子Z= / D ↓ min 1 D ↓ max m D h N(D) dD

 $K = \varepsilon - \varepsilon \downarrow 0 / \varepsilon + 2 \qquad K \downarrow water = \varepsilon - \varepsilon \downarrow 0 / \varepsilon + 2 \qquad K \downarrow ash = \varepsilon - \varepsilon \downarrow 0 / \varepsilon$ $\varepsilon \downarrow 0 \qquad = 0.964 \qquad + 2\varepsilon \downarrow 0 = 0.5$ $K \downarrow ice = 0.969$

各レーダの検出可能な噴煙の最小反射強度



散乱シミュレーション結果のまとめ

1) 反射因子

CバンドおよびXバンドはミー散乱の影響は直径7mmまで無視できる KUバンドは4mm以上で、Kaバンドは2mm以上でミー散乱の影響

2)反射因子差

Cバンドで若干あり、Xバンドでは7mmで約1dB増加

<u>Kuバンドで6mmまで1.5dB増加, Kaバンドは0.5mm以上で振動</u>

3)減衰係数

Cバンドでは無視できる。Xバンドでは4mmあたりから増加。

Kuバンドでは3mmから増加, Kaバンドでは2mmから振動をしながら増加

4) 偏波間位相差

Cバンドでは4mm以上で徐々に増加,7mmで約0.4deg/km Xバンドでは3mm以上で徐々に増加,7mmで約1deg/km Kuバンドでは2mm以上で<u>単調増加,7mmで約2deg/km</u> Kaバンドは振動

火山礫の粒径クラス分け

粒径クラス	小さい方の粒径	落下速度 (m /s)
1	0.062	0.157
2	0.187	0.932
3	0.312	1.562
4	0.437	2.032
5	0.562	2.412
6	0.687	2.737
7	0.812	3.025
8	0.937	3.286
9	1.062	3.526
10	1.187	3.750
11	1.375	4.062
12	1.625	4.442
13	1.875	4.790

火山礫の落下速度

 $V \downarrow t = \rho \downarrow p \ g D \uparrow 2 \ /9 \eta \downarrow a \ F \uparrow -0.32 + \sqrt{81} \eta \downarrow a \uparrow 2 \ F \uparrow -0.64 + 3/2$ $\rho \downarrow a \ \rho \downarrow p \ g D \uparrow 3 \ \sqrt{1.07} - F$

Fは火山灰・火山礫の形状因子であり火山灰の慣性軸の径を al1>al2>al3とする

 $F = (a \downarrow 2 + a \downarrow 3)/2 a \downarrow 1 \qquad 4/3 \pi (D/2) \uparrow 3 \rho \downarrow p g = 1/2 C \downarrow a \rho \downarrow a \pi (D/2)$

*Cla*は空気の粘性抵抗であり、実験式 *Rle*はレイノルズ数で *Rle=plaVltD/nla*



日 時:2014年12月16日14時52分(160552UTC)第2報 現 象:爆発 有色噴煙:火口上800m(海抜5300FT) 流 向:南東

観測時間:44分





質量:1.11g

ビデオゾンデから得られた粒径から計 算した質量:0.065g

フラッシュが焚かれた(粒子がビデオゾンデ の穴に入った)回数:1597回 粒子を捉えられている画像:862枚 検出できた火山灰の粒子数:1172個 日 時:2014年12月18日18時45分(180945UTC)第2報 現 象:爆発 有色噴煙:火口上1500m(海抜7600FT) 流 向:南

観測時間:47分





質量:0.22g

ビデオゾンデから得られた粒径から計 算した質量:0.005g

フラッシュが焚かれた(粒子がビデオゾンデ の穴に入った)回数:607回 粒子を捉えられている画像:171枚 検出できた火山灰の粒子数:179個 日 時:2014年12月19日16時46分(190746UTC)第2報 現 象:爆発 有色噴煙:火口上1400m(海抜7300FT) 流 向:北

観測時間:3分半





質量:0.077g

ビデオゾンデから得られた粒径から計 算した質量:0.031g

フラッシュが焚かれた(粒子がビデオゾンデ の穴に入った)回数:178回 粒子を捉えられている画像:104枚 検出できた火山灰の粒子数:160個 日 時:2014年12月20日11時56分(200256UTC)第2報 現 象:爆発 有色噴煙:火口上1200m(海抜6600FT) 流 向:南東

観測時間:30分





質量:0.574g

ビデオゾンデから得られた粒径から計 算した質量:0.036g

フラッシュが焚かれた(粒子がビデオゾンデ の穴に入った)回数:1364回 粒子を捉えられている画像:527枚 検出できた火山灰の粒子数:638個



0

0

0

フォルダ選択

ファイル名

20141219-170213.471.jpg 20141219-170217.141.jpg

20141219-170217.642.jpg 20141219-170219.944.jpg

20141219-170220.812.jpg

20141219-170223.548.jpg 20141219-170224.048.jpg

20141219-170224.615.jpg O 20141219-170224.882.jpg

20141219-170225.116.jpg

20141219-170225.383.jpg

20141219-170225.616.jpg 20141219-170226.150.jpg

20141219-170226.384.jpg O 20141219-170226.884.jpg

20141219-170227.151.jpg

20141219-170227.351.jpg 20141219-170227.685.jpg 20141219-170227.985.jpg O 20141219-170228.252.jpg 20141219-170228.453.jpg 20141219-170228.719.jpg 20141219-170229.187.jpg 20141219-170229.420.jpg 20141219-170229.720.jpg 20141219-170230.021.jpg 20141219-170230.421.jpg 20141219-170281022 ir

O 20141219-170222.346.jpg O 20141219-170222.613.jpg 20141219-170222.847.jpg O 20141219-170223.081.jpg

 \sim



粒子情報保存

次へ

高度:xxxxxx m 気温:xxx℃ 気圧:xxxx hpa 温度:xxxxx %



火山灰 1cm

基本的にはグレースケール画像を見 て粒子があるかを判断している



前へ

観測の概要

観測期間:12/12~12/21,9/12~9/19



観測方法 1.普段は桜島火山 観測所(西)で待機 2.膨張(噴火の前 兆)を確認した後に 風下に移動・待機 3.噴火を確認してか

ら火山灰のデータ を収録 12月で観測時間中に得られた事例別に粒径クラスごとの粒子数を示す.





20141218 1904

粒子数を補正する式(5.3.17)から得られた粒径分布NOaと粒径分布の形状と質量比較による式(5.3.22)から得られた粒径分布NONを示す.





付図28 12月16日15:12-15:14

付図29 12月16日15:14-15:16



付図3212月16日15:22-15:24 付図

付図3312月16日15:24-15:26



付図3612月16日15:30-15:32

付図35 12月16日15:32-15:34

本日の発表内容

- ・研究の背景・目的
- ・火山礫粒径分布観測について
- ・ビデオゾンデデータについて
- 粒径分布の算出方法
- ・偏波パラメータ算出・堆積量推定方法
- ・レーダーデータとの比較
- 結論

研究の背景・目的

- ・火山活動に起因する土砂災害は火山砕屑物の堆積量に依存
- 砂防対策にはいま、どこに、どれだけ堆積し ているかを知ること(即時性)は有益

現在、大規模な噴火が発生後

- 直接測定することは噴火活動が収束後
- ・危険地域で立ち入れないため範囲が限定的
- ・堆積量の推定値が曖昧
噴火の前兆現象について

- ・火口方向に急激に収縮,火口方向と直交方 向に膨張
- ・火山性の微小な地震が短時間で頻繁に発生
 目視でも確認できる







通常時 (火山灰を放出)

前兆現象 噴火 (火山灰を放出していない)(前兆現象開始後1時間後)

ビデオゾンデデータについて

観測事例	測定質量[g]	推定質量[g]	捕捉率[%]
2014/12/13 14:01(37分間)	0.125	0.016	12.4
2014/12/15 18:37(53分間)	0.078	0.062	79.7
2014/12/16 14:52(44分間)	1.069	0.065	6.1
2014/12/17 11:58(31分間)	0.453	0.027	6.0
2014/12/18 19:04(47分間)	0.225	0.005	2.3
2014/12/19 17:01(3分間)	0.077	0.031	39.6
2014/12/20 12:07(30分間)	0.574	0.036	6.3
2014/12/21 11:50(24分間)	0.566	0.090	15.9

観測事例	測定質量[g]	推定質量[g]	捕捉率[%]
2014/9/17 11:31(82分間)	0.226	0.004	1.6
2014/9/18 10:57(62分間)	0.099	0.002	2.4
2014/9/18 12:05(92分間)	0.170	0.003	1.6
2014/9/18 14:02(62分間)	0.526	0.006	1.1

シャーレで測定した質量*Wlobs* ビデオゾンデの粒子画像から 得られる平均粒径から粒子を 球と仮定し,推定した質量*Wlest*

ビデオゾンデでは降灰する<u>全て</u> <u>の火山礫</u>を捉えられない

センサーが0.5mm未満では 100%の捕捉率ではない フラッシュの充電時間(0.17s)は 観測できない等の原因が存在

ビデオゾンデデータから粒 径分布を算出



レーダーデータとの比較

 $K\downarrow water = \varepsilon - \varepsilon \downarrow 0 / \varepsilon + 2 \varepsilon \downarrow 0 = 0.964$

 $\eta = \pi \uparrow 5 /\lambda \uparrow 4 |K| \uparrow 2 \int D \downarrow \min \uparrow D \downarrow \max \blacksquare D \uparrow 6 N(D) dD$

 $K\downarrow ash = \varepsilon - \varepsilon \downarrow 0 / \varepsilon + 2\varepsilon \downarrow 0 = 0.5$

等価レーダー反射因子*Zle*(降水粒子の誘電率から算出, レーダー観測値)

 $\gamma\lambda\uparrow4/\pi\uparrow5|K|\uparrow2 = \int D\downarrow\min\uparrow D\downarrow\max \implies D\uparrow6 N(D)dD$

火山礫の誘電率で算出したレーダー反射因子

ビデオゾンデから算出し $Z = \int D \downarrow min \uparrow D \downarrow max \implies D \uparrow 6 N(D) dD = |K \downarrow water / K \downarrow tob + f to$

FURUNOレーダーとビデオゾンデの比較結果





<u>考えられる原因</u>

- ・火口上800mの噴火に対して2126mとかなり上空を レーダー観測していた
- 上空2126mで観測された火山灰がそのまま垂直に落下してきているという仮定のもと実施している

レーダーデータとの比較

火山礫の誘電率は降水粒子のものよりも低い 同じ粒径でもレーダーに跳ね返る電波は弱い レーダー観測では跳ね返る電波の電力から偏波パラメー タを算出 過小評価

降水粒子 火山礫粒子の方が跳ね 返す電波が弱い 受信電力からパラ 火山礫粒子 メータを算出

G4: Forecasting influence on airlines due to volcanic ash -early warning system of volcanic ashgroup leader -> S. Oishi

Group 4:

Forecasting influence on airlines due to volcanic ash

Group Leader: Junichi Yoshitani -> S. OISHI

For Document

- 4-1 Upgrading of dispersion simulation of volcanic ash (火山灰移動モデルの高度化と予測)
 Subgroup Leader: Prof. Hiroshi Tanaka, Univ. of Tsukuba
 Study target: Mt.Merapi, Indonesia
- Upgrading of advectiondispersion simulation of atmospheric volcanic ash (大気中の火山灰の移流・拡散シミュレー ションの高度化)
- Parameters calibration based on in-situ observation of atmospheric volcanic ash (火山灰観測に基づくシミュレーションパラ メータの検討)

4-2 Early warning system of volcanic ash cloud (火山灰早期警戒システムの開発)
Subgroup Leader: Prof. Junichi Yoshitani, -> Prof. S. OISHI
Study target: Mt.Sakurajima, Japan

- In-situ observation of atmospheric volcanic ash concentration (大気中火 山灰粒子密度のその場観測)
- Remote sensing of volcanic ash concentration by X-band multiparameter radar (XバンドMPレーダー画像 から火山灰粒子密度を推定する手法開発)
- Waning criteria of volcanic ash concentration (火山灰粒子密度の警戒レベルの閾値検討)
- Real-time mapping of flight alert zones (火山 灰粒子密度と警戒範囲のGIS化)

Development of Time Series Variation and Spatial Distribution of Volcanic Tephra in the Atmosphere

- Volcanic Ash Diffusion Simulation
 - PUFF
 - Direct Numerical Simulation
- X-MP Radar
 - Early Warning System
 - Volcanic Ash Measurement
- Airplane Direct Sampling and Lider

List of activities

- Taking the result of 3-3 "Volcanic Ash Prediction Simulation" into consideration, PUFF model predict Distribution of Volcanic Tephra Density Distribution by using wind data from Meteorological Authority.
- X-MP Radar and Direct Numerical Simulation data is used as input for PUFF model.
- Direct Sampling and Lidar is considered as validation data.
- They are applied to Indonesian Volcano.



Volcanic Ash Diffusion Simulation - PUFF -

Volcanic Ash Plume

Real Time Volcanic Plume Prediction by SATREPS

Volcanic ash plume is predicted using realtime weather data offered by Japan Meteolorogical Agency (GPV).

Povided by H.L. Tanaka Center for Computational Sciences, University of Tsukuba

Dispersion has been tuned by Satellite Image

Gunung Kelud ==> Eruption on 2014.2.13

_____<u>Iceland−Volcano</u>_____ ==> Eruption on 2010.4.14

<u>Sakurajima</u> <u>==> Eruption on 2013.8.18</u>





Time	Emission (ton/h)	Height (m)	Total Emission
UTC + 7 hr			
2014/2/13 23:00	2.17E+07	17,056	2.2E+07
2014/2/14 00:00	1.41E+07	15,321	3.6E+07
2014/2/14 01:00	9.39E+06	13,839	4.5E+07
2014/2/14 02:00	6.37E+06	12,562	5.2E+07
2014/2/14 03:00	4.41E+06	11,453	5.6E+07
2014/2/14 04:00	3.09E+06	10,486	5.9E+07
2014/2/14 05:00	2.21E+06	9,636	6.1E+07
2014/2/14 06:00	1.60E+06	8,885	6.3E+07
2014/2/14 07:00	1.17E+06	8,219	6.4E+07
2014/2/14 08:00	8.65E+05	7,625	6.5E+07
2014/2/14 09:00	6.48E+05	7,093	6.6E+07



Sequence of tephra dispersal from the Kelud volcano, produced based on satellite images by JMA.

Isopach maps of fallout tephra



Contours (0.1, 1, 4, 5 cm) are made based on geological survey and hearing.

Isopach maps of fallout tephra



Contours (0.1, 1, 4, 5 cm) are made based on geological survey and hearing.

Wind data in real-time

Japan Meteorological Agency (JMA) Grid Point Value (GPV) 1.25 X 1.25 grid data







Wind Vector (500 hPa)

GPV/JMA 201404400











































X-Z section for Gunung_Kelud Eruption: 1600 UTC 13 February 2014 Prediction: Every one hour from eruption



Y-Z section for Gunung_Kelud

Eruption: 1600 UTC 13 February 2014 Prediction: Every one hour from eruption











Summary

- 1. PUFF model is applied to Kelud volcano
- 2. Max particles: 5000/5min = 60000/hr
- 3. Emission rate: 2.17×10^7 ton/hr, 360 ton/particle
- 4. Fallout particles: 79392/56 hr
- 5. Fallout mass: 2.858×10^7 ton
- 6. Ash plume moved to west at 17 km
- 7. Ash plume moved to north at 5 km
- 8. Fallout of 2.0 kg/m² extended to 100 km in west
- 9. Wind data is most sensitive to the prediction



BMKG 部門長 Dodoさん



BMKG現業室 Asriさん

Achieving activities

• Volcanic Ash Diffusion Simulation

– Direct Numerical Simulation

G4-1. 3D Numerical Simulation of Plume





Observed data have been reproduced successfully.

- * Maximum height of plume
- * Altitude of umbrella cloud
- * Area of umbrella cloud
- * Direction of fallout distribution
Achieved activities

• X-MP observation

Collaborative Observation of Sakurajima Volcanic Ash



POLARIMETRIC RADAR OBSERVATION

Sakurajima, 1631-1731LST, Aug 18, 2013

ZH of X-band polarimetric radar (EL=6.0°)



Accumulated Reflectivity

2013-08-18 (16:33-16:59 JST) EL=6.0



Distribution of accumulated reflectivity (16:33-16:59JST, 18 August 2013).

Time change of areal radar reflectivity of ash clouds (16:33-16:59 JST, 18 August 2013).

Achieved activities

• Direct Sample Measurement by airplaine







Filtered samplers for particulates
2.5, 10, Total (µm)
Constant discharge pumps
5 L/min, 20 L/min
Yet, sampled particulates are
below weighable mass.

Portable digital dust meter (Dustmate)

- 2750.00GBP+shipping fee
- TSP, PM10, PM2.5, PM1

Able to fight 0-0.2 mg/m³通常飛行可 Conditional 0.2 - 2 mg/m³条件付飛行 Approval 2 - 4 mg/m³飛行許可 Restrict > 4 mg/m³飛行禁止

 $\hline \hline 0 - 0.2 \text{ mg/m}^3 \\ \hline 0.2 - 2 \text{ mg/m}^3 \\ \hline 2 - 4 \text{ mg/m}^3 \\ \hline > 4 \text{ mg/m}^3 \\ \hline \end{tabular}$

Data SIO, NOAA, U.S. Novy, NGA, GEBCO Image © 2014 DistalClobe Image © 2014 TerraMetrics Google earth

Airborne Measurement of ash concentrations and fluxes in **Holuhraun** 5.09. 2014. Time of measurement: 1200 –



Figure 2. Measurement area in Holuhraun. Crosswind sections A1 and A2 shown, location of points

1400 UTC

フラックス=断面平均濃度*風速推定

- 向こうの空が見えるくらい薄い火山灰濃度なら飛行可能。
- 時間とともに噴煙の位置や濃度が変化する。
- 高度を変えて計測する時間はない。

Very difficult to observe it in thick volcanic ash cloud

Gridded data in A1: PM10 µg/m³

Z		Y coordinate in 1000 meters															
mag	-11	-10	-9	-8	-7	-6	-5	-4	-3	-2	-1	0	1	2	3	4	5
1400	8	13	31	62	88	88	73	63	57	-	-	-	-	-	-	-	-
1200	-	-	-	-	-	-	-	-	52	71	95	94	61	32	24	21	16
1000	27	46	53	54	60	59	48	36	29	27	22	13	6	3	2	4	6
800	6	8	17	28	35	38	46	50	42	33	30	28	22	15	9	4	2
600	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	13	23
400	31	36	39	37	32	26	18	12	8	6	5	-	-	-	-	-	-
-	Nor	measi	irem	ent													



..... Flown path through a cross section of an ash plume

Raw data

Interpolated filtered data, gridded to specifications



Observed volcanic ash by XMP at Sakurajima



武岡台高校 2015年01月23日 20:40

Test result for estimating volcanic ash amount



Planned activities

- Obtaining license for releasing wave
- Making a database of rainfall amount
- Connecting radar to each system
- Establishing sequence for volcanic eruption
- Establishing trouble shooting
- Keep developing to estimate volcanic ash