Annuals of Disas. Prev. Res. Inst., Kyoto Univ., No. 47 B, 2004

# 2003年7月九州土砂災害の発生場

## …水俣・菱刈地区…

## 千木良雅弘

### Sidle, Roy, C.

### 要旨

2003年7月20日の豪雨で,熊本県水俣市および鹿児島県伊佐郡菱刈町で崩壊とそれ に起因する土石流が多数発生し,水俣市宝川内地区で15名,深川地区で4名,菱刈町 大山口地区で2名の方が亡くなった。宝川内地区で人名を奪った崩壊は,体積25650m<sup>3</sup> で,凝灰角礫岩の上に載る自破砕溶岩と柱状節理の発達した溶岩の崩壊であり,すべ り面は,粘土質に風化した赤色酸化凝灰角礫岩上面か内部に形成された。大山口で人 命を奪った崩壊は,体積4000m<sup>3</sup>で,熱水変質して粘土化した火山岩の上に安山岩が載 り,その境界にすべり面が形成された。このように,難透水性の岩石の上に高透水性 の物質が載っていることが,豪雨によって発生したこれらの崩壊の最大の素因であっ た。

キーワード:豪雨災害,崩壊,土石流,九州

1. はじめに

2003年7月20日の豪雨で,熊本県水俣市および鹿 児島県伊佐郡菱刈町で崩壊とそれに起因する土石流 が多数発生し,水俣市宝川内地区で15名,深川地区 で4名,菱刈町大山口で2名の方が亡くなった。Fig.1 に崩壊を発生した降水状況を示し,Fig.2に土砂災害 の発生場所を示す。ここでは,千木良・Sidle(2004), Sidle and Chigira (2004)で概要を報告した内容につい て,崩壊の地質と地形の調査結果をとりまとめ,崩 壊発生の原因について考察する。

- 2.水俣市宝川内集地区の崩壊
- 2.1 地形,地質,崩壊の概要 集地区周辺の地質図と崩壊分布図をFig.3に示す。



Fig. 1 Hourly precipitation

崩壊分布は,災害直後の7月21日にアジア航測株式会 社によって撮影された空中写真(縮尺1:3000)から 判読したものである。

集川周辺に分布する地層は,白亜紀の四万十層群 の堆積岩,中新世-更新世の肥薩火山岩類(豊原他, 1987;永尾他1999),それらを覆う扇状地堆積物, 河床堆積物,および岩屑である。

四万十層群の露出は河床付近の低標高部に限られ, その上に肥薩火山岩類が載る。両者の接触関係は, 集川で断層関係のところと不整合関係のところが認 められた。四万十層群は,硬質の泥岩と砂岩とから なり,両者ともかなり破砕していた。

肥薩火山岩類は,凝灰角礫岩,火山礫凝灰岩,自 破砕溶岩,および自破砕していない溶岩(塊状溶岩) からなる。塊状溶岩には柱状節理が発達し,その透 水性は特に高標高部のゆるんだ部分では高いと判断 される。一方,その他の火砕岩と自破砕溶岩とは, 割れ目に乏しく,低い透水性を持つと判断される。 集川周辺では,標高350m付近よりも低い部分に火砕 岩と自破砕溶岩が分布し,その上に塊状溶岩がほぼ 水平に載っている。

Fig. 3に示したように,崩壊は,集地区西側の尾根 の東側に特に数多く並んで発生した。このことは, 地層が東に緩傾斜していることと関係していると考 える。崩壊M-1は,最も規模の大きなもので,これが



Fig. 2 Location of the hazards

	المالية المراجع		6.01	-	~		Dunquit			
Area		e Source area					Runout			
						Volum	Runout from the	Apparen		
		Slope	Width	Length	Depth	e(m	bottom of the	t friction		Material beneath the slid material in
	Number	gradient °	(m)	(m)	(m)	3)	source area (m)	angle	Slid material	the source area
Hishikari									Diamicton of mudflow	
	H-1	24	15	15	3	675	57	14	deposits with andesite	Ignimbrite
	H_2(cut							Unidenti	Hydrothermally altered tuff	
		40	20	10	F	2400	Did not flow	fied	heasis	Liversthermelly, elterned and esite
	slope)	40	30	10	5	2400	Did not now	nea	DIeccia	Hydrothermally altered andesite
									Andesite lava and andesite	Hydrothermally altered tuff breccia
	H-3	18-28	25	40	4	4000	103	17	debris	and andesite
							Stopped by	Unidenti	Loosened weathered	Weathered andesite underlain by
	н-4	32	15	20	3	900	trees	fied	andesite	hydrothermally altered tuff breccia
	<u> </u>	02	10	20	Ŭ	000	1000	nou		
								Unidenti		Weathered andesite underlain by
	ц Б	20	10	10	2	200	Not determined	fied	Andosito dobris	hydrothormally altored tuff broccia
	<u>п-</u> э	20	10	10	2	200	Not determined	neu	Andesite debris	
										Andesite debris and weathered
										andesite underlain by
	H-6	30	14	20	2	560	73	20	Andesite debris	hydrothermally altered tuff breccia
				= •	_					Andesite debris and weathered
										andesite underlain by
			40	40	4.5	0.40	00		A state side state size	andesite undertain by
	H-/	20	12	19	1.5	342	92	20	Andesite debris	hydrothermally altered tuff breccia
	H-8(cut								Hydrothermally altered tuff	
	slope)	24	27	19	3	1539	Did not flow	19	breccia	Hydrothermally altered tuff breccia
	H-9	28	38	25	15	1425	450	18	Andesite debris	lanimbrite
			00	0			.00			Igninibitito
	11 40	10	22	200	4 5	007	20	10	Andooito dobrio	Liversthermelly, elterned endesite
	п-10	10	23	20	1.5	897	30	13	Andesite debris	Hydrothermally altered andesite
	H-11	24	15	22	4	1320	100	21	Andesite debris	Hydrothermally altered tuff breccia
	12(cut								hydrothermally altered	
	slope)	28	26	53	5	6800	Did not flow	10	andesite	Hydrothermally altered andesite
		20	20	05	5	0030		13		Weath and tuff has a sig
Minamata	IVI - 1	20	60	95	4.5	25650	1700	12	Andesite lava	weathered tuff breccia
	M-2	32	10	30	2	600	100	30	Andesite debris	Lapilli tutt (clayey)
								Unidenti		
	M-3	38	7	24	1.5	252	Not determined	fied	Andesite debris	Lapilli tuff (clayey)
								Unidenti		
	M-4	30	5	15	1	75	Not determined	fied	Andesite debris	Lapilli tuff (clavev)
			Ŭ	10		10		Unidenti		
	M 5	22				00	Not determined	fied	Andonito dobrio	Tuff (claya)
	C-IVI	33	8	11	1	88	Not determined	neu	Andesite debris	Tull (clayey)
1	IVI-6	I 31	1 18	1 28	1 2	1008	192		Andesite debris	(LUIT (Clavey) and autoprecclated

#### Table 1 A list of the landslides in Hishikari and Minamata

土石流に移り変わり,集の集落を直撃した。これに 比べて,その他のものは比較的規模も小さく,崩壊 物質の流動距離も短かった。これらの特徴の一覧を Table 1に示す。



Fig. 3 Geologic map and the distribution of landslides in Hogawachi , Minamata.



Fig. 4 Geologic sketch of the landslide M-1.





2.2 崩壊の形状と地質(M-1,最大規模のもの)

この崩壊は,南に流下する集川の右岸にあり,東 南東に向いた斜面に発生した。この崩壊の模式スケ ッチをFig.4に示し,その断面図をFig.5に示す。この 崩壊は,形態から上部と下部とに分けられ,下部は 斜面表層土壌が削剥されたのみであり,崩壊の主体 は上部である。両者の境界は遷急線となっている。 崩壊の滑落崖は斜面下方に向かって比高を小さくし ており,崩壊の両側ともに,ほぼこの遷急線との交 点で消失する(Fig.4)。上部は,比高35mで傾斜46° の馬蹄形滑落崖とその下の傾斜22°の平滑な部分か らなる。この平滑な部分には後述する崩積土が残存 するが,その形態が平滑であることから,残存する 崩積土の量は少ないと判断される。レーザー距離計 と傾斜計を用いた現地での簡易測量断面によれば, 崩壊の幅は60m,斜面方向長さ95m,平均深さは4.5 m,崩壊土量は26000㎡である。

崩壊下部は、傾斜40°の斜面であり、ほぼ平滑で、 その上には堆積物はほとんど残存していない。また、 その上流側と下流側との斜面と崩壊面との間の段差 は、高々1m以下の土層分程度であり、この部分では 薄い土層が崩壊したのみであると判断される。

この崩壊地に分布する岩石の層序は,崩壊地内部 の露頭から概ね把握することが可能である。下位か ら,自破砕溶岩,泥岩,凝灰角礫岩,自破砕溶岩, 溶岩の順である。地層の層理面は,Fig.3,4に示した ように,ほぼ東西走向で南に12-22度傾斜する。

自破砕溶岩は,割れ目に乏しく,緻密で,難透水 層である。この自破砕溶岩は泥岩層に覆われ,泥岩 層はさらに凝灰角礫岩に覆われている。泥岩と凝灰 角礫岩とは風化してやや軟質となっているが,やは り緻密で難透水性である。この凝灰角礫岩の上部は 赤色に酸化し,また,その上の自破砕溶岩との境界 から少なくとも1.5mまで風化して粘土質になって いた。この自破砕溶岩も風化してやや軟質となって いた。下位の凝灰角礫岩に比べると,亀裂が認めら れ,やや透水性が高いと考えられる。この自破砕溶 岩の上に,柱状節理が発達して,一部で強く球状風 化を受けた安山岩溶岩(厚さ約20m)が覆っていた。

崩壊のすべり面

上述した崩壊の形態と地質分布から,崩壊の主部, すなわち崩壊上部のすべり面は,凝灰角礫岩の上部

に形成されたと推定される。崩壊の右側方崖の下部 には,強く赤色酸化した凝灰角礫岩の上面に平面的 なすべり面が7m以上にわたって追跡できた(Fig. 6)。 この凝灰角礫岩は,強く風化して粘土質になってお リ, すべり面から下20cmは破砕され, もとの岩石構 造を失っていた。さらに,前述したように左側方崖 の下部にもこの凝灰角礫岩の延長が確認されたが、 この部分では, すべり面は確認できず, 崩壊下面は 凝灰角礫岩内部にあると推定される。おそらく崩壊 移動物質によって凝灰角礫岩が削りとられたものと 推定される。右側方崖で観察されたすべり面の傾斜 は南方に約22°であり, Fig. 4に示した断面線の方向 は北西 - 南東方向なので,断面図上の見かけ傾斜角 度はもっとゆるやかになると考えられる。層理面自 体がかなり湾曲するため,その詳細な形態は不明で あるが,大きくみて,すべり面は斜面の傾斜方向に 緩やかに傾斜していることは明らかであり,斜面は, 流れ盤の構造をしているといえる。

2.3 崩壊発生のメカニズム

前述したように,崩壊したのは,凝灰角礫岩の上 に載る自破砕溶岩と柱状節理の発達した溶岩であり, すべり面は,自破砕溶岩の下の粘土質に風化した赤 色酸化凝灰角礫岩上面か内部に形成されたと判断さ れる。崩壊の発生の素因は,

1) 風化赤色酸化凝灰角礫岩が軟弱であった ことと,

2) この層および下位の岩石が難透水性であ り,その上に載る厚い安山岩溶岩が高透水性であっ たこと,

今回の崩壊発生前に、わずかではあったが、すべりが始まっていたこと、

にある。

このような地質構造(力学構造,および水理構



Fig. 6 Slip zone of the landslide M-1. A red band is seen in the middle of the pictures. It is made within the weathered tuff breccia , which had been oxidated beneath the overlying autobrecciated lava.

造)のところに,時間約89mmという強烈な雨が2時 間降った。その結果,おそらく最上部の安山岩溶岩 の亀裂が水で満たされ,その下位の風化凝灰角礫岩 の間隙水圧が急激に上昇して,せん断破壊が起こっ たものと判断される。

風化凝灰角礫岩のピークおよび残留強度と間隙水 圧,およびせん断破壊発生との関係は,今後検討す る必要がある。

このように,過去にすべりはあったが,このすべ りは,地形をも顕著に変形させるほどのものではな く,少なくとも崩壊発生前の空中写真(熊本県が2000 年に撮影した1万分の1白黒写真)では,今回の崩壊 の兆候は読み取れなかった。

### 2.4 近傍の崩壊

Table 1 に示したように, M - 1以外の崩壊は, い ずれも粘土質の火山礫凝灰岩あるいは凝灰岩の上に 載る安山岩岩屑が崩壊したものであり,難透水性の 物質の上に高透水性の非固結物質が載る, という水 理地質構造のところで発生した。

#### 3.菱刈町の崩壊

菱刈町では,山田川沿いの地域で多数の流動性崩 壊が発生した。特に,大山口では,崩壊した土砂に 襲われ2名の方が亡くなった。菱刈町で崩壊が多発し た付近の地質図と崩壊分布図をFig.7に示す。また, それらの特徴はTable1にまとめてある。

調査地域には,更新世の火山岩類が広く分布して いる。また,それらは,広く熱水変質を受けている。 特に,地質図に示した火砕岩(P)は熱水変質して, 広い範囲でスメクタイトに富むようになっている (茨城,鈴木,1990)。大山口で人名の失われた個所 では,崩壊が集中して発生していた。ここでは,た かだか400m<sup>2</sup>の中に6箇所の崩壊が集中して発生し, その中の1つが犠牲者を出した(Table 1の大山口)。 これは,粘土質に熱水変質した安山岩と凝灰角礫岩 の上に安山岩岩屑や安山岩のように透水性の高い物 質が載り,それが崩壊して流動した。つまり,水俣 の小規模な崩壊に非常に良く似た水理地質構造の個



Ito ignimbrite Andesite lava Dacitic welded tuff Dacite lava Andesitic tuff breccia and ignimbrite Andesite lava Pyroclastic rocks Volcanic gravel, tuff

Fig. 7 Geologic map and the distribution of landslides in Hishikari area. Geologic map is made from Metal Mining Agency, Japan (1997).

所が崩壊したといえる。

Fig.7に示したその他の崩壊もこのようなタイプの地質境界に多く発生した。熱水変質して粘土化した岩石に掘削された人工法面の崩壊もあったが,これらは長距離流動しなかった。

Fig. 8に,2名の方がなくなった個所の写真を示す。 ここでは,下位に熱水変質して粘土化した岩石があ り,その上に安山岩溶岩が載っていた。



Fig. 8 View of the landslide at Oyamaguchi, Hishikari.

### 謝辞

本研究には,文部科学省科学研究費補助金(特別 研究促進費(1),研究代表者橋本晴行)使用した. 実地踏査にあたっては,鹿児島大学の井村隆介氏と 住鉱コンサルタント株式会社の水落幸広氏に種種の 助言をいただいた.ここに謝意を表します.

引用文献

- 茨城謙三,鈴木良一(1990):菱刈鉱山鉱床母岩の 熱水変質について。鉱山地質,40,97-106.
- 金属鉱業事業団(1997):平成8年度広域地質構造調 査(北薩・串木野地域地質調査データコンパイル).
- 豊原富士夫,村田正文,長谷義隆(1987):表層地 質図「水俣・出水」.熊本県.
- 永尾隆志,長谷義隆,長峰智,角縁進,阪口和之 (1999):不均質なマグマソースから生成された 後期中新世-中期更新世の肥薩火山岩類-火山岩 の分布と化学組成の時空変化からの証拠-.岩鉱, 94,461-481.
- Sidle, R.C. and Chigira, M.(2004): Landslides and debris flows strike Kyushu, Japan. EOS, 85, 145, 151.

## Site Characteristics of the Landslide Hazards of July 2003 in Southern Kyushu - Minamata and Hishikari -

Masahiro ,CHIGIRA and Roy, C. Sidle

#### **Synopsis**

Rainstorm of July 20 in 2003 generated landslides and subsequent debris flows in Minamata of Kumamoto Prefecture and Hishikari of Kagoshima prefecture, killing 15 people in Hogawachi, 4 people in Fukagawa, both in Minamata, and 2 in Oyamaguchi in Hishikari. The landslide of Hogawachi, which had a volume of 25650 m<sup>3</sup>, was a slide of autobrecciated lava and a lava with columnar joints. Its sliding surface was formed within or on top of tuff breccia, which had been oxidized probably by the overlying autobrecciated lava and had been weathered to be clayey materials. The fatal landslide of Oyamaguchi, which had a volume of 4000 m<sup>3</sup>, was a landslide of andesite lava overlying volcanic rocks which had been hydrothermally altered to be clayey materials. Hydrogeological structures described above, that is permeable rocks overlying impermeable rocks, were the major conditions of the landslides generated by the rainstorm.

Keywords: rainstorm, landslide, debris flow, Kyushu, 2003