報 文

550.831:551.215.6(265)

鬼界カルデラの重カ異常

石原 丈実*

The Gravity Anomalies on the Kikai Caldera and its Vicinity

Takemi Ishihara

Abstract

The sea gravity survey was carried out by the geological research vessel Hakurei-Maru on and around the Kikai Caldera, southern Kyushu. The big low anomaly was revealed on the Kikai Caldera, which is some -25 mgal compared with the surrounding high anomalies. The feature of contours looks like concentric, but elongates to NW to SE direction a little.

The low anomaly was approximated to the concentric contours, and the density model is assumed the axial symmetry in the cylindrical coordinate. The models of the cones, the cylinders and the conical pedestal were numerically calculated. The conical pedestal model matched to contours the best. The mass deficiency of the Kikai Caldera was some 7.9×10^{10} ton. The low anomaly zone laid between the Kikai Caldera and the Ata Caldera. This zone was compared with the low anomaly zone between the Ata Caldera and the Aira Caldera.

要 旨

鬼界カルデラおよびそれと阿多カルデラの間の海域の 重力測定を行った.

鬼界カルデラは周辺との差-25 mgal の大きな低重力 異常を示していて,その形状は同心円よりやや北西-南 東に長く,また中心部の低重力値の部分が広いのが特徴 である.重力異常を軸対称に近似してそれに合うモデル として円錐,円柱,円錐台等5種を作った.

最もよく合うのは円錐台モデルである.

鬼界カルデラの質量欠損は 7.9×10¹⁰ ton である.

また円柱座標で軸対称の構造の重力異常を求める式が 第1種完全楕円積分をふくむ式になることを示し数値計 算を可能にして、上記モデルの計算方法を示した.

鬼界カルデラと阿多カルデラの間には低重力異常帯が ある.これを鹿児島湾中部の阿多と姶良カルデラの間の 低異常帯と比較した.

1. はじめに

鬼界カルデラは MATUMOTO (1943) によりその存在 を指摘された.そして鬼界カルデラを南九州の4つの巨 大カルデラ(阿蘇,始良,阿多,鬼界)の最南端に位置 するものとして,海底の地形に基づき東西 23 km,南北 16 km のほぼ楕円形の輪郭を示した.

小野・曾屋(1975)はこの鬼界カルデラの形成に関す る大規模な火砕流の噴出が少なくとも2回あったことを 示した.

このカルデラは大部分が海域であるために北の3つの 島,硫黄島,新硫黄島,竹島で重力が測定されただけで あり(横山ほか,1966,および小川健三,未発表),カル デラ全域の調査はなされておらず,規模や構造について 不明の点が多かった.

地質調査所が本海域を地質調査船「白嶺丸」により調 査したのは 1975 年1月末であり、南西諸島海域の調査 (航海番号 GH 75-1)の一部として行われた.その成果 の速報は Cruise Report No. 6 (1976) として出版され

* 海洋地質部

ている.

この調査の中の鬼界カルデラ海域の重力測定をまとめ て本文に述べる.

本海域の外の北側は佐多岬の西側から鹿児島湾の北部 の姶良 カルデラに至るまで, CHUJO and MURAKAMI (1976) により海域の重力測定がなされており、本調査 をまとめるにはこれらの成果と接続して行っている. YOKOYAMA (1975) は南九州陸上の重力測定を行ってい るので、本調査によって霧島火山から姶良・阿多カルデ ラを経て鬼界カルデラにおよぶ地域がまとまることにな る. また南九州から沖繩を経て石垣島に至る海域の重力 測定は同一の航海 GH 75-1 および同じく地質調査所が 「白嶺丸」により1975 年7月より8月にかけて実施した 調査の航海 GH 75-5 でなされており、20 mgal の粗い コンター間隔であるが報告されている (MURAKAMI, 1976). 硫黄島(薩摩硫黄島)と竹島,新硫黄島の陸上の 重力探査は小川健三技官により地熱探査の目的で狭い区 域を高い精度で 1976 年に行われており、未出版のデー タとして参照させて頂いた.

この報告に係わる原データの取得は本座栄一技官を中 心とする調査班により行われた.

鹿児島湾の重力結果との接続に関しては村上文敏技官 の協力をえた.地質的解釈については小野晃司・曾屋龍 典両技官との検討に負うている.結果の総合的なまとめ については中条純輔技官に協力をえている.

2. 地形および地質の概説

2.1 海底地形

海底地形を第1図に示す. これは海図 215 号 「薩摩硫 黄島及び付近 1/35,000」と海図 1222 号「大隅海峡西部 及び付近 1/200,000」をもとに作製した等深線にカルデ ラの輪郭を重ねている. カルデラの輪郭は MATUMOTO (1943)をもとにエアガンの 調査の結果で 修正したもの (SOYA *et al.*, 1976)で,前者のものよりも南東側にの びている.

カルデラの外側の地形は南部と南西部を除き概して起 伏が少なく,カルデラの外側に向かって緩く傾斜してい る.この地形は阿蘇カルデラなど陸上のカルデラ地形と よく似ている.

カルデラの内側の地形は起伏に富み複雑である. 竹島 (図上で T で示す)の南や,ヤクロ瀬Dの北と北東では カルデラの底に向かって急崖をなすカルデラ壁が保存さ れている.中曾根A,浅瀬Bおよびシタキ曾根Cなどの 瀬や堆は,硫黄島の稲村岳,硫黄岳および 1934 年に海 面上に露われた新硫黄島と同様の後カルデラ火山(中央 火口丘) であろう.

また竹島の南や硫黄島の南などに -400 m から -500 mに達する深い部分があり、広い範囲ではないが平坦な 地形を示している. これはカルデラ底と考えられる. す なわち現在の海底地形は カ ル デ ラ 縁の急崖に囲まれて -400 m 以深にカルデラ底があり、そのかなりの部分が 多数の後 カ ル デ ラ 火山によって埋められたものであろ う.

2.2 地質概説

硫黄島と竹島は鬼界カルデラの北縁の一部をなし,竹 島の南面と硫黄島の西部を北東 - 南西に走る崖とがカル デラ縁にあたる. 両島の地質は MATUMOTO (1943) に よって報告されているが,小野・曾屋 (1975) は以下の ようにまとめた.

	硫黄島				竹						島			
	後カルデラ火山 (硫黄岳・稲村岳)													
第						竹	~~~~	高	~~~~	火	~~~	砕		流
	ルデ					~~~~	倉降	下	軽石	お	£	びメ	と砕	流
四	ラ形 か					E	モ	y	港	降	下	火	Щ	灰
	火期					長		瀬		火		碎		流
	岩	城	原:	火砕	~~ 岩	小	7		Ľ	Щ	بر	(砕	流
8				紋:	~~~ 岩	赤	崎	・暗	うの	江	鼻	流	紋	岩
	矢筈山玄武岩					*山	玄	~~~~ 武岩	 • i	~~~ 高斗	×щ	~~~ 玄武	、岩	

すなわち硫黄島では開析の進んだ矢筈山火山を,竹島 では真米山および高平山火山を基盤とし,その後に長浜 流紋岩(硫黄島),赤崎・崎ノ江鼻流紋岩(竹島)の活動 があった.カルデラ形成期には竹島のみにみられる小規 模なユニット(長瀬火砕流・コモリ港降下火山灰・船倉 降下軽石および火砕流など)を除いて,両島に共通な 2 回の大規模な火砕流の活動があった.これら火砕岩の各 ユニットの間にはすべて侵食をはさむ時間間隔がある. また硫黄島と竹島で観察される限りすべての岩層は陸成 であり,水中堆積の証拠はみとめられない.

後カルデラ火山の稲村岳は安山岩熔岩流を伴う比高 240 m のスコリア丘であり、硫黄岳はデイサイト熔岩と その崩壊物からなる比高704 m の大きな山体をなしてい る.

新硫黄島(昭和硫黄島)は 1934 年の海中噴火にとも なって形成された中央火口 丘の一つで (MATUMOTO, 1943), ガラス質デイサイト熔岩から成っている.

鬼界カルデラの重力異常(石原丈実)



50 m 間隔の等深線図. 0 m から 100 m までの間は塗り潰してある. T 竹島(最高部 221 m), I 硫黄島(最高部 706 m), S 佐多岬, A 中智根(最浅部 2.7 m), B 浅瀬(最浅部 4.9 m), C ジタキ智根(最浅部 13.1 m), D ヤクロ瀬(最浅部 5.4 m), E サガリ智根(最浅部 38 m), 最深部は 竹島南 1 Mile で水深 523 m. 太線と点線は鬼界カルデラの輪郭.

第1図 海底地形図

3. 調査方法とデータの処理

3.1 調査の概要

調査は 1975 年 1 月 23 日から 24 日にかけて行われ た.重力測定の測線長は約 190 km である.磁気測定も 併行して行われた.エアガンによる音波探査も行われた が,スパーカーによるより精密な音波探査が計画されて いるので,ここでは省略した.測深は PDR (精密音響 測深器,周波数 12 kHz)によった. 5 分間隔の測定結果を第1表に示す.

この表で地磁気異常値とは全磁力値から IGRF 1965.0 を差引いたものである.

次に,船位の測定と重力測定について概要をのべる.

3.2 船位の測定

船位の決定は人工衛星航法装置(マグナボックス社製 モデル 200)を用い,人工衛星測位(Satellite fix)と, 電磁ログとジャイロコンパスによる推測航法で行った. 推測航法を続けて次の人工衛星測位により生じた船位の

地質調査所月報 (第28巻 第9号)

第1表 調査海域のデータ表

時刻は JST で時分のみを示す. 緯度・経度とも分のケタを示す. ブーゲー異常の密度仮定 は 2.4 g/cm³. 地磁気異常値は IGRF 1965.0 を引いた残差.

時刻	緯度	释度	水深	71-17-	単純デー	地形	ブーケー	地磁氣	地磁员
/月				異常値		補正值	宴常值	全磁力值	異常值
23日	30°	130°	m	mgal	mgal	mgal	mgal	γ	γ
1230	34.1'	21.7'	380	2.3	24.1	1.4	25.5		
35	35.2	21.5	356	9.1	29.5	1.7	31.2		
40	37.3	21.5	243	22.0	41.7	1.4	43.1 47 1		
50	38.4	21.3	391	20.7	43.1	-0.1	43.0		
55	39.5	21.1	380	16.0	37.8	-0.3	37.5		
1300	40.6	21.0	376	15.3	36.9	-0.9	36.0		
05	41.6	20.8	560	15.1	47.3	-5.4	41.9		
1320	44.5	21.6	23	16.2	17.5	1.1	18.6		
25	45.1	22.2	105	15.9	25.7	0.3	26.0		
35	46.2	23.2	222	14.8	20.0	0.3	28.9		
1600	45.6	23.4	215	13 5	25.8	0.5	26.3		
05	45.2	23.4	176	9.8	19.9	0.8	20.7		
1620	44.2	22.3	40	13.3	15.6	1.7	17.3		
25	44.1	21.3	88	15.2	20.3	1.6	21.9		
35	44.1 44.1	20.3	232	18.2	31.5 54 4	0.2	3⊥.7 40 7		
40	44.1	18.3	73	47.0	51.2	1.0	40.7 52 2		
45	44.2	17.4	250	47.9	62.3	-1.0	61.3	45352	-391
50	44.2	16.4	125	46.4	53.6	0.5	54.1	45420	-327
55	44.2	15.4	152	44.5	53.2	0.3	53.5	45382	-370
1/00	44.2	14.4	162					45394	-362
10	42.9	15.3	140	49.1	57.1	04	57 5	45498	-250
15	42.3	16.2	96	51.1	56.6	0.6	57.2	45495	-235
20	41.7	17.0	165	38.5	48.0	0.2	48.2	45435	-285
25	41.0	17.7	165	21.8	31.3	0.8	32.1	45492	-219
30	40.3	18.4	240	15.9	29.7	0.6	30.3	45460	-241
40	39.0	19.1	392					45525	-201
45	39.8	20.2	320					45547	-141
50	40.6	20.5	326	22.2	40.9	0.2	41.1	45831	136
55	41.5	20.9	335	19.8	39.0	0.2	39.2	45684	-17
1800	42.3	21.3	455	13.1	39.2	-2.8	36.4	45547	-161
10	43.1 13 Q	21.7	312	10 4	25.7	0.1	25.8	45593	-121
15	44.7	22.7	200	10.4	17.0	T • T	10.7	45506	-219
20	45.2	23.5	185					45646	-80
25	45.4	24.5	225	4.7	17.6	0.7	18.3	45577	-146
30	45.7	25.6	253	9.6	24.7	1.0	25.7	45605	-116
35	45.9	26.6	408	9.2	32.6	-1.0	31.6	45598	-121
40	46.4	28.8	278	26.6	43.0	-1.6	42.0	45544	-170
50	46.7	29.9	130	25.9	33.4	1.3	34.7	45681	-31
55	46.9	31.0	225	20.8	33.7	0.2	33.9	45568	-141
1900	47.2	32.0	238	11.2	24.9	0.0	24.9	45473	-234
05	47.5	33.1	240					45516	-190
1 = l	4/./ 17 0	33.0 24 1	240	12.0	267	0.0	26.7	45542	-163
20	47.8 48 0	34.L 34 5	240 240	12.9	20./ 26 1	0.0	20./ 26 1	45558 15560	-136
25	48.1	35.0	240	19.]	32.9	0.0	32.9	45569	-134
30	48.3	35.5	235	22.2	35.7	0.0	35.7	45569	-133

第1表 つづき

時刻	緯度	経度	水深	71-I7- 異常値	単純7-ゲー 異常値	地形	ブ-ゲー 異常値	地磁気 全磁力値	地磁気 異常値
23日	30°	130°	m	mgal	mgal	mgal	mgal	Ŷ	γ
1935 40 45 50 55 2000 05	48.5 48.7 49.0 49.1 49.1 49.0 48.9	36.1 36.5 36.5 36.2 35.9 35.7 35.4	230 230 225 225 230 230 230	27.3 25.3 23.2 22.6	40.2 38.2 36.4 35.8	0.2 0.2 0.2 0.1	40.4 38.4 36.6 35.9	45573 45566 45563 45574 45585 45581 45586	-129 -136 -143 -134 -123 -127 -123
10 15 20 25 30 35 40	48.9 48.8 48.8 48.7 48.6 48.0 47.1	35.2 34.9 34.6 34.1 33.2 32.8 32.9	235 235 240 240 240 240 240 235	22.4 20.2 25.2	35.9 33.7 39.0	0.1 0.1 0.1	36.0 33.8 39.1	45586 45584 45571 45572 45549 45538 45532	-124 -126 -140 -141 -167 -173 -171
45 50 55 2100 05 10 15	46.2 45.4 44.6 43.7 42.9 42.0 41.3	32.9 32.8 32.7 32.6 32.5 32.4 32.0	230 225 215 207 200 195 195	14.8 16.0 19.2 17.4 18.2	28.0 28.9 31.5 29.3 29.7	0.1 0.1 0.2 0.2 0.3	28.1 29.0 31.7 29.5 30.0	45535 45516 45562 45558 45544 45523 45486	-159 -171 -117 -114 -120 -133 -165
20 25 30 35 40 45 50	41.5 41.6 41.8 42.0 42.2 42.3 42.3	31.1 30.3 29.4 28.5 27.6 27.0 26.7	195 188 142 285 325 335 345	19.3 16.9 17.7 17.2 10.0	30.5 27.7 25.9 33.6 28.7	0.3 0.5 1.1 0.0 -0.2	30.8 28.2 27.0 33.6 28.5	45475 45498 45393 45571 45581 45618 45661	-181 -164 -275 -102 -98 -65 -20
55 2200 05 10 15 20 25 30 35	41.2 40.4 39.6 38.8 37.9 37.1 36.5 35.7 35.3	26.6 26.5 26.4 26.3 26.3 26.3 26.3 26.3 25.8	390 405 380 195 175 180 185 205	6.7 3.5 6.0 16.8 25.3 27.2 27.9	29.1 26.8 27.8 34.3 36.5 37.2 38.2	-1.1 -1.2 -0.8 0.3 1.0 0.6 0.4	28.0 25.6 27.0 34.6 37.5 37.8 38.6	45703 45592 45507 45478 45608 45712 45887 45762 45614	29 -74 -152 -173 -35 76 258 140 -6
40 45 50 2300 05 10 15 20 25 30 35	35.5 36.0 36.8 37.6 38.4 39.3 40.1 41.0 41.8 42.6 43.5 44.3	24.9 24.2 24.4 24.5 24.5 24.5 24.5 24.2 24.2	265 295 210 225 267 380 390 420 475 420 325 250	15.9 8.4 -1.3 -4.6 -3.6 -6.9 -5.0 0.1 2.0	28.8 23.7 20.5 17.8 20.5 20.4 19.1 18.8 16.4	0.8 0.6 -0.5 -0.1 -0.5 -2.3 -1.1 -0.1 0.7	29.6 24.3 20.0 17.7 20.0 18.1 18.0 18.7 17.1	45670 45725 45967 45430 45515 45531 45580 45587 45484 45536 45533 45542	44 91 326 -218 -141 -133 -93 -95 -206 -162 -173 -172
40 45 50 55	45.2 46.0 46.7 47.3	24.3 24.4 23.8 23.0	230 200 315 485	5.9 12.4 14.5	19.1 30.5 42.3	0.6 -0.2 -3.8	19.7 30.3 38.5	45599 45475 45379 45210	-123 -255 -360 -538

第1表 つづき

時刻 1月	緯度	経度	水深	71)-IP- 異常値	単純ブ-ブ- 実常値	地形 補正値	ブ-ゲー 異常値	地磁気 全磁力値	地磁気 異常値	
24日	30°	130°	m	mgal	mgal	mgal	mgal	γ	γ	
0000	47.9	22.2	355	14.0	34.4	-1.8	32.6	45239	-518	-
05	48.6	21.7	330					45430	-336	
10	49.4	21.9	245	28.2	42.3	-0.4	41.9	45539	-234	
15	50.3	22.1	185	30.7	41.3	0.2	41.5	45571	-209	
20	51.1	22.3	160	27.9	37.1	0.4	37.5	45598	-190	
25	51.9	22.5	188	24.9	35.7	0.4	36.1	45629	-166	
30	52.8	22.7	217	22.1	34.6	0.4	35.0	45652	-150	
35	53.6	23.0	255					45665	-144	
40	53.7	23.9	260	14.5	29.4	0.2	29.6	45673	-133	
45	53.7	24.9	270	14.4	29.9	0.0	29.9	45671	-131	
50	53.7	25.8	275	14.8	30.6	0.0	30.6	45684	-113	
55	53.6	26.8	273	12.7	28.4	0.0	28.4	45675	-117	
0100	53.6	27.8	280	11.9	28.0	-0.1	27.9	45660	-128	
05	53.6	28.7	280	14.6	30.7	-0.1	30.6	45642	-141	
10	53.6	29.6	275	16.3	32.1	-0.1	32.0	45643	-137	
15	53.9	30.5	270	13.3	28.8	0.0	28.8	45679	-100	
20	53.9	31.5	212	15.8	28.0	1.1	29.1	45686	-89	
25	53.9	32.4	255	22.1	36.7	0.0	36.7	45692	-78	
30	53.8	33.3	245	25.1	39.2	0.0	39.2	45692	-74	
35	53.8	34.3	235	26.8	40.3	0.0	40.3	45683	-78	
40	53.7	35.2	220	29.7	42.3	0.1	42.4	45679	-77	
45	53.6	36.1	200	36.7	48.2	0.2	48.4	45673	-78	
50	53.5	37.0	175	40.9	50.9	0.2	51.1	45668	-78	
55	53.4	37.9	155	44.8	53.7	0.2	53.9	45658	-83	

ズレは,船上の電子計算機により,測定後にオフライン で潮流の再計算を行って修正している(この位置修正計 算は post analysis と呼ばれる).

人工衛星測位自身は0.1 海里程度の精度があるが,全体の船位の誤差は0.2-0.3 海里程度と思われる.

第2図は本調査の測線図である.5分ごとの位置を黒 丸で示し通過時刻を記入した.

これによって鬼界カルデラのほぼ全域をふくむ 1,100 km² 程度をカバーしている. 測線長と面積の比率は 5.8 km²/km になる.

3.3 重力測定

重力測定にはラコスト社製船上重力計を用いた.船の 動揺による水平方向の加速度の影響を取除くためジャイ ロコンパスを用いた水平安定台上で測定し,また上下方 向の加速度の影響を取除いて重力値だけを取出すために 3 分以上の周期の成分だけを残す低域通過フィルターを 通している.得られた重力値は数値化されて,磁力値, 水深などの測定値とともに人工衛星航法装置に送られ, 磁気テーブに集録される.このデータ集録した磁気テー プをオフラインの電子計算機を用いて後にのべるデータ 処理を行っている.

船が進行方向を変えたり,船速が変わったりした場合 には,その直後,センサーの水平が保てず,重力値の精 度が落ちるので,変わった直後 5-10 分間のデータは取 り除いた.

前に示したデータ表ではその時刻の重力関係のデータ を空白にしている.

重力異常の計算の手順は次のようである.

1) 白嶺丸の専用埠頭のある千葉県船橋港で陸上で測 定された重力値と接続して,相対値から絶対値になお す.

2) 人工衛星航法装置に集録される船速と方位・緯度 のデータをもとに、エトベス補正を行い、船がその位置 に静止している場合に観測されるべき重力値を計算す る.

3) 緯度補正を行い、フリーエア異常値を計算する.

 - 測深器 PDR で得られた水深(デジタル量)を用いて,単純ブーゲー補正を行う.水の密度を 1.03 gr/cm³, 岩石の密度 2.4 gr/cm³ として計算した.第1表の単純ブ ーゲー異常値が補正された値である.

5) 海底地形の地形補正を行う. 地形 補 正は, 緯度 30°25′N から 31°N まで 1.0′ おき, 経度 130°E から 130°45′E まで 1.5′ おきに水深を読みとり, 観測点の周 囲緯度 4.0′, 経度 6.0′ の範囲ではさらに半分の間隔で補 間により水深を求めて計算した.

得られた重力値の総合的な精度は 2-3 mgal 程度と思われる.したがって,第1表の重力異常の値で小数点以



地質調査船 「白嶺丸」によりラコスト船上重力計を用いて重力測定を行った. 測線長約 190 km.

図

第2図 測 線

下は物理的な意味がない.

4. 本海域の重力異常

鬼界カルデラのブーゲー重力異常図を第3図に示す. 図の作成にあたっては、本調査のほかに 白嶺丸の 1975 年7月-8月の航海で行った調査結果および本所が全国 地熱基礎調査の一環として 1976年1月-2月に実施し た硫黄島・新硫黄島・竹島の陸上における重力探査の結 果もあわせて用いている.

重力異常図は竹島の南にかなり明瞭な低重力異常の存 在を示しており、これが鬼界カルデラに関係する異常で ある. 低重力異常の中心は 17.1 mgal であり, 20 mgal 以下の区域がかなり広い. このように底の平らな重力異 常の形状は姶良や阿多カルデラにはない特徴的なことで ある. これは後述のモデル計算で逆円錐台という形状に つながる.

ブーゲー異常の解釈を第4図に示す. 鬼界カルデラの 縁を KiC で示す. 低重力異常の形はカルデラの輪郭と 似ており,カルデラ縁は重力異常の極大の位置とわりあ いよく一致している. これによるとカルデラ縁の形状は ほぼ楕円形に近く北西 - 南東に長くて約 23 km, 北東-南西に短く約 16 km 程度である. 地質調査所月報 (第28巻第9号)



等重力線間隔 5 m gal, ブーゲー補正の密度 2.4 g/cm³.第 3 図 ブーゲー重力異常図

カルデラ緑の重力異常の極大値は場所によってかなり 異なっている.西側から北側にかけては極大値は大き く,ヤクロ瀬の西では60 mgal を越すところもある.そ れに対し,東側から南側にかけては30 mgal 強で,カル デラの中心との重力異常差が15 mgal 程度といったとこ ろもある.これはカルデラの北側に見られるような,西 側が高くて東側が低いという規模の大きな重力異常の傾 向の上に,カルデラの重力異常がのっているためであ る.この傾向は阿蘇山から吐噶喇列島に至る広い区域で 東西 100 km ぐらいの幅の中での一般的な傾向といえ る. 鹿児島湾中部では N80°E 向きに 0.28 mgal/km で 重力傾度が落ち,また姶良カルデラの北ではほぼ東落ち に 0.24 mgal/km であった(中条・村上,1976). 鬼界カ ルデラにおいても基盤が西から東に落ちていると思われ る.カルデラの等重力線は同心円の形に近く,特に北側 では比較的同心円に近いが,南側では,低異常の部分が 舌状につき出した形になっている.

比較的同心円に近いカルデラ北部について,第4図の C点を中心として N75°W から 30° おきに7直線上の 重力異常プロファイルを示したものが第5図である.

各プロファイルはかなり異なっており,途中で重力異 常の極小値を作ってから再度高くなるようなプロファイ

鬼界カルデラの重力異常(石原丈実)



I・硫黄島、T・竹島、S・佐多岬、E・サガリ曾根; H・高重力異常, L・低重力異常, 等重力線・ 5mgal 間隔; AtC・阿多カルデラ, KiC・鬼界カルデラ, C・鬼界カルデラの中心, 太線・カルデ ラの縁; AA・鹿児島湾中部の低異常の軸, KA・阿多-鬼界間の低異常の軸, 鎖線・低異常の軸.

第4図 ブーゲー異常の解釈図

ルもある.しかし、中心付近でかなり平らになる点は共 通である.

この7プロファイルの平均を太い実線Aで示した.カ ルデラ縁での最大値とカルデラ中心での最小値との差は 25 m gal である. この値は阿蘇カルデラ (20 m gal)と姶 良カルデラ (30 m gal) のちょうど中間にあたり,屈斜路 カルデラ (46 mgal) よりかなり小さい (YOKOYAMA, めてみると,約 7.9×10¹⁰ ton となる.

1963). このプロファイルから軸対称の重力異常を仮定し て,ガウスの定理,

$$2\pi G \Delta M = \int \Delta g dS$$

(ここで G は万有引力定数、 dS は面積分、 dg はま わりの部分との重力異常差)によって質量欠損 AM を求

9-(583)

地質調査所月報(第28巻第9号)



カルデラの中心 C から放射状にとったプロファイル 1-7 とその 平均値 A.

プロファイル 1 は中心 C から西へ N75°W の方向にとり,他の プロファイルはこれより時計回りに 30°ごとの方向で,180°の間を 切っている.

中心 C の値は 17.1 m gal. 側壁の重力領度は約 6 m gal/km. カルデラ縁の最大値と中心 C の差は 25 m gal.

第5図 鬼界カルデラの重力プロファイル

YOKOYAMA (1958, 1963) によれば, これはほぼ屈斜 路カルデラの質量欠損に匹敵し, 姶良カルデラより小さ いが, 阿蘇カルデラより大きい.

周辺との密度差を -0.3 g/cm³ と仮定すればこの質量 欠損は低密度部分の体積として 260 km³ に相当する.

大隅半島南西端の佐多岬付近には四万十 層群 が 露 出 し、これを中心に 50 mgal を越す高重力異常がある。こ こと鬼界カルデラの間には N20°W 方向に軸をもつ低重 力異常の谷がある。谷では 28 mgal 程度の値であり周辺 との差は -20 mgal 程度である。この低異常の谷を北に 伸ばせば開聞岳南の低異常 4 mgal に続き、南は未測定 で分らない。この低異常の谷を KA と表わす。これは 鹿児島湾中部の低異常の谷 (これを AA と表わす) と類 似点があるので以下に比較してみる。

1. AA は姶良カルデラと阿多カルデラの間にある.

KA は阿多カルデラと鬼界カルデラの間にある.

- 2. AA の軸は約 N10°W, KA の軸は約 N20°W で方 向がわりあい近い.
- 低異常の軸はいずれもカルデラの中心からズレている。特に KA は阿多カルデラ, 鬼界カルデラのいずれともひどくズレている。
- AA は周辺との重力差が約 -50 mgal で大きいが、 KA は -20 mgal で小さい. また両側の重力傾度も AA が 5 mgal/km 程度なのに KA は 2 mgal/km で 小さい.

上記のような類似点と相違点がある.

鹿児島湾中部の AA が地溝であることは音波探査から も確かめられている.本海域の KA は規模は小さいが地 溝の可能性があり,今後の調査に待ちたい.

5. 軸対称モデルの重力異常

鬼界カルデラの重力異常は同心円状であり,従って同 心円の中心に垂直軸をもつような円柱座標により軸対称 の仮定で計算して重力異常の評価をすることができる.

この節ではこの目的で軸対称なモデルを作り重力異常 を算出する計算手続について述べる.

円柱座標を (ρ, φ, z) とし,基準面 z=0 の上で中心から距離 r の点の重力異常を 4g とする. 4g は軸対称であるから φ には関係ない.

4g の一般式は質量素片 σdv の作る万有引力の鉛直成 分を積分したものであるから

$$\Delta g = G \sigma \int_{v} \frac{\sin \theta}{\gamma^2} dv$$

であり、ここで G は万有引力常数、 σ は重力モデルの 密度差、v はモデルの体積であり、 γ は体積素片と測定 点の直距離、 θ は測定点から体積素片 dv を見る伏角で ある.

ここでモデルは上面が $z=z_1(\rho)$,下面が $z=z_2(\rho)$ の軸 対称で、中心から半径 $\rho=a$ まで存在するとすれば前式 は

$$\Delta g = G \sigma \int_{0}^{a} \rho d\rho \int_{0}^{2\pi} d\varphi \int_{z_{1}(\rho)}^{z_{2}(\rho)} \frac{z dz}{(z^{2} + R^{2})^{3/2}}$$

となる. この式で R は測定点 (r, 0, 0) とモデル内の点 (ρ, φ, z) の基準面への投影点 $(\rho, \varphi, 0)$ との間の距離であ η

$R = \sqrt{r^2 + \rho^2 - 2r\rho\cos\varphi}$

である. 従って (r,0,0) と (ρ , φ ,z)の距離 γ は $\sqrt{z^2 + R^2}$ で表わされる.

z についての積分を実行すると

10-(584)

$$\Delta g = G\sigma \int_{0}^{a} \rho d\rho \int_{0}^{2\pi} d\varphi \left[\frac{1}{\sqrt{R^{2} + z_{1}^{2}(\rho)}} - \frac{1}{\sqrt{R^{2} + z_{2}^{2}(\rho)}} \right]$$

となる. φ についての積分は括弧の中の2項それぞれ, 第1種完全楕円積分 K(x)を用いて次のように表わされ る.



したがって

$$\Delta g = 4G\sigma \int_{0}^{a} d\rho \left[\frac{\rho K(y_{1})}{\sqrt{(r+\rho)^{2}+z_{1}^{2}}} - \frac{\rho K(y_{2})}{\sqrt{(r+\rho)^{2}+z_{2}^{2}}} \right]$$

となる.

ここで a を単位とした長さの無次元化を行うため $x = \rho/a$ k = r/a $\alpha_i(x) = z_i(\rho)/a$ $y_i(x) = \sqrt{rac{4xk}{(x+k)^2 + (lpha_i(x))^2}}$ (i=1,2)とおく.

これを用いて

$$\Delta g = 2Ga\sigma \int_{0}^{1} \sqrt{\frac{x}{k}} dx [y_1 K(y_1) - y_2 K(y_2)]$$

と表わすことができる.

モデルの上面,下面に対応して, $\alpha_1(x)$, $\alpha_2(x)$ を与え てやることにより任意の軸対称のモデルに対する重力異 常を数値積分で求める式ができた.

上面が地表にある場合(α1(x)=0)の簡単なモデルにつ いて、下面の式 $\alpha_2(x)$ を求めてみると、

```
円柱の場合
  円柱の半径は a, 深さ \alpha_0 a
     \alpha_2(x) = \alpha_0
倒立円錐の場合
  円錐の半径 a. 軸の深さ \alpha_0 a
     \alpha_2(x) = \alpha_0(1-x)
倒立円錐台の場合
  台の上面の半径 a, 台の深さ \alpha_0 a,
  下面の半径 (1-α<sub>1</sub>)a
     \alpha_2(x) = \alpha_0, \qquad 0 \le x \le 1 - \alpha_1
     \alpha_2(x) = \alpha_0(1-x)/\alpha_1, 1-\alpha_1 \le x \le 1
```

となる.

上面が地表の場合, x=k すなわち測定点の上で, y_1 =1 となり完全楕円積分 K(y1) が無限大になる. 実際 の数値積分では $k \leq 1$ のとき, 変換,

$$x = k + \exp\left(-|u|\right) \cdot \operatorname{sign}(u)$$

を施してから行った.

特別の点として中心での重力異常は完全楕円積分が π/2 になるので数値積分を行わなくても解析的に求める ことができる.

円柱の場合

Δ

$$\Delta g = 2\pi Ga \sigma \int_0^1 dx \left[1 - \frac{x}{\sqrt{x^2 + \alpha_0^2}} \right]$$
$$= 2\pi Ga \sigma (1 + \alpha_0 - \sqrt{1 + \alpha_0^2})$$
倒立円錐の場合
$$\Delta g = 2\pi Ga \sigma \int_0^1 dx \left[1 - \frac{x}{\sqrt{x^2 + \alpha_0^2 (x - 1)^2}} - \frac{x}{\sqrt{x^2 + \alpha_0^2 (x - 1)^2}} - \frac{2\pi Ga \sigma}{\sqrt{1 + \alpha_0^2}} - \frac{\alpha_0^2}{(1 + \alpha_0^2)^{3/2}} \right]$$

6. 鬼界カルデラの重力モデル

 $\cdot \log \frac{\alpha_0^2 + \alpha_0 + 1 + (\alpha_0 + 1)\sqrt{1 + \alpha_0^2}}{\alpha_0} \Big] \ .$

低重力異常型のカルデラでは, 浅いすりばち型に低密 度の fall-back が堆積して低重力異常が牛じているとい う考えがある (横山, 1974).

ここでは、この考えから出発して重力異常を軸対称と した平均曲線を説明しうるようなモデルを考えてみた。 軸対称のモデルを考えると、それによる重力異常は前節 の完全楕円積分を用いた方法によって数値計算すること ができる. このモデルを考えるに当って,低密度部分と まわりの基盤との密度差 σ を -0.3 g/cm³ に仮定した. この値は実際に鬼界カルデラの岩石の試料によって確か めたわけではないが、YOKOYAMA (1958) などに用いら れており,妥当な値であろうと思う.

まず倒立円錐の場合を考えると,第6図のモデルAと Bのように、カルデラの上面(海面)での半径は 7-7.5 km, 中心での深さは 4.0-4.6 km 程度のものが考えられ る.計算結果は図に示すように重力異常の傾斜の最も急 なところで傾斜が観測値より緩やかになる。観測の平均 値では傾斜は約 6 m gal/km であるが, モデルの計算値 はモデルAで4mgal/km, モデルBで5mgal/kmてい どで緩やかである.

次に円柱のモデルを考えてみた.比較的観測値に合い そうなモデルを2例示したが,円柱のモデルでは,重力 異常の傾斜の最も急なところの傾斜が観測値より急にな り過ぎるようである(第7図). 円柱モデルによれば, カルデラの半径 5.5-6 km, 底面までの深さは密度差によ ると思われるが、この場合は 2.3-2.5 km ということに なる.

11-(585)

地質調査所月報 (第28巻第9号)





第7図 円柱モデル

鬼界カルデラを垂直軸で軸対称な円錐と考えた A, B 2 つのモデ ルを作り,モデルが作る重力異常を電算機で数値計算した.基盤と埋 積物の密度差は -0.3 g/cm³とした.上図の太線は測定値の平均値. 細線の A と B はモデルの重力異常値.

第6図 鬼界カルデラの円錐モデル

そこで、円柱と倒立円錐の中間的なモデルとして、倒 立円錐台のモデルEについて考えてみた.最も観測値に 合いそうなモデルは上面の半径 6.5 km,底面の半径 3.9 km,底面までの深さ 2.8 km である.重力異常の傾斜が 急なところで,ほぼ観測値とあっており、カルデラ縁と 中心で 0.5 mgal 程度異なっている(第8図).

これらの各モデルを第2表にまとめた. AからEまで がそのモデルの形状と計算の合い工合であり, Fはモデ ルによらずにガウスの定理で求めた質量欠損である. 各 モデルとも F にくらべ数 % 小さい程度でよく合ってい るが,計算の合い方だけに着目すれば円錐台モデルEが 特に重力傾度の大きい部分でよく合っている. しかし測定精度 2-3 m gal, 位置測定の誤差, 密度差の 仮定, 同心円に近似した誤差など諸種の誤差の原因を考 えると, 単に数値計算の適合性さえよければよいモデル であり正しい地下構造であると断定することは困難であ ろう.

おわりに

鬼界カルデラの重力測定を行い,カルデラの低重力異 常とカルデラの北東の低重力異常帯につき述べた.また カルデラの等重力線を同心円で近似して地下構造のモデ ル計算をするために円柱座標の軸対称の場合の解析法を 示し,数値計算を行った.

海域で大部分が海中に没したカルデラにはクラカトア のような例があるが、日本では鬼界カルデラが現在知ら れている唯一のものである.海域の地質情報は概して陸 上のそれよりケタ違いに少ない.鬼界カルデラの重力探 査が資料の少ないこのカルデラの地質構造を調べるに役

鬼界カルデラの重力異常(石原丈実)

モデル	A	В	С	D	E	F
形状	円 錐	円 錐	円柱	円柱	円錐台	
上 面 の 半 径 (km)	7.5	7.0	5.5	6.0	6.5	
下 面 の 半 径 (km)	0	0	同上	同上	3.9	
深 さ (km)	4.0	4.6	2.5	2.3	2.8	
壁面の傾斜角(°)	28	33	90	90	47	
計算の合い方		適			最 適	
体 積 (km ³)	236	236	238	260	243	260
質 量 (10 ¹⁰ ton)	7.1	7.1	7.1	7.8	7.3	7.9

第2表 鬼界カルデラのモデルと計算の適合性

1) 基盤と埋積物の密度差は -0.3 g/cm³ としている.

2) F はモデル計算ではなく、ガウスの定理により求めた質量欠損と体積.



鬼界カルデラのモデルとしては数値計算の上で一番誤差が少なくよ く合っている. 密度差は円錐や円柱のモデルと同じく 0.3 g/cm³ で ある.



立ったことは幸いである.またこの成果は未知の海底の 火山やカルデラの研究にも役立つと期待される.

文 献

CHUJO, J. and MURAKAMI, F. (1976) Geophysical preliminary survey of Kagoshima bay. Cruise Report No. 6, Ryukyu Island Arc, p. 66-73.

- 中条純輔・村上文敏(1976) 鹿児島湾の物理探査の 予察. 地質調月, vol. 27, p. 807-826.
- MATUMOTO, T. (1943) The Four Gigantic Caldera Volcanoes of Kyusyu. Japanese Jour. Geol. Geogra., vol. 19, Special no., p. 1-57.
- MURAKAMI, F. (1976) Gravity survey of GH 75-5. Cruise Report No. 6, Ryukyu Island Arc, p. 44-51.
- 小野晃司・曾屋龍典 (1975) 鬼界カルデラ,竹島, 硫黄島の地質 (演旨).火山,第2集,vol. 20, p. 185-186.
- SOYA, T., OKUDA, Y., MURAKAMI, F. and HONZA, E. (1976) Geological Setting of the Kikai Caldera. Cruise Report No. 6. Ryukyu Island Arc, p. 27-30.
- 水 路 部 (1955) 海図 1222 号, 大隅海峡西部及び 付近, 1/200,00.
- ——— (1969) 海図 215 号,薩摩硫黄島及び付 近, 1/35,000.
- YOKOYAMA, I. (1958) Gravity Survey on Kuttyaro Caldera Lake. Jour. Phys. Earth., vol. 6, p. 75-79.
- (1963) Structure of Caldera and Gravity Anomaly. *Bull. Volcanol.*, vol. 26, p. 67–72.
- 横山 泉(1974) カルデラおよびその形成.地団研 専報 18 号, p. 41-53.

YOKOYAMA, I. (1975) Gravity anomalies of the

13-(587)

地質調査所月報 (第28巻第9号)

volcanic regions in the southern Kyushu, Japan. National Report of the Geodynamics Project Japan, no. 5, p. 66-67.

青野昌秋(1966) 鹿児島県下硫黄島の地球 物理学的調查報告. 北大地物研報, 16 号, p. 33-50.

横山 泉·清野政明·本谷義信·飯塚 進·牧 正· (受付: 1976年11月24日; 受理: 1976年12月11日)

۰,