インド洋および南極海における浮遊粒子状物質の

化学組成に関する研究

中口 譲 a,b,c)、廣田晶子 a)

Studies on the chemical composition of suspended particulate matter in the Indian and the Antarctic Ocean

Yuzuru Nakaguchi ^{a,b,c)} and Akiko Hirota ^{a)}

a)School of Science and Engineering, Kinki University b)Research Institute for Science and Technology, Kinki University c)Interdisciplinary Graduate School of Science and Engineering, Kinki University

(Received 8, January, 2016)

Abstract

The origin of particulate matter which collected from the Indian Ocean and the Antarctic Ocean was clarified by individual particle analysis. Iron-rich particle which carried from land was observed at the surface in all sampling stations. Aluminum-dominant and Al-Si particles were observed at ER-5, 8 and 10 in the Indian Ocean sampling stations. These results confirmed that these particles were land origin such as aluminosilicate. A lot of silica dominant particles were observed at ER-14 in the Antarctic Ocean station. The SEM image of these particulate matter suggested that these particles were originated from diatom. The number of biogenic particles which exist at the surface has decreased with increase of depth.

Keywords: suspended particle, chemical composition, the Indian Ocean, the Antarctic Ocean, individual particle analysis 1. 緒言

海水の化学成分は便宜的に孔径 0.2 µm から 0.45 µm のフィルターを 通過する成分を溶存態、通過せずフ ィルター上に残るものは粒子態と定 義している。海水中の粒子態成分に は様々な起源の異なる粒子が存在す る。その起源としは生物起源粒子な どの海生起源粒子のほかに大気を通 じて運び込まれる陸起源粒子が含ま れる。海水中の生物起源粒子は主に 動植物プランクトンの遺骸や排泄物 が含まれ、陸起源粒子には流入河川 や大気を経由して運び込まれる土壌 粒子や人為起源粒子が含まれる¹⁾。 海水中の粒子状物質は海洋において 様々な役割を担っており、土壌粒子 は化学的または物理的反応により元 素や物質を吸着し、鉛直輸送する。 また植物プランクトンなどの生物粒 子は必須性により元素を取り込み、 死滅後鉛直方向に輸送され堆積する 一方で、輸送過程においてバクテリ ア等の酸化分解により再生・再利用 される。このように、これら海洋に おける懸濁粒子は海洋の循環メカニ ズムを明らかにするにあたり重要な 手掛かりとなっており、またこれら の化学的研究は、堆積学、古生物学、 地球物理学のみならず、生物学や微 生物学とも密接な関係にある。しか し、これら粒子の種類やその溶存物 質との相互関係には不明な点が多く 存在する。海水中の懸濁粒子の化学 成分は海水試料ろ過後のフィルター を混酸による全分解または粒子成分 を脱着させた後に全分解を行い、各 種スペクトル分析法で分析するが、 試料を非破壊で分析する方法もある。 海洋の浮遊粒子状物質の同定する手 法としては走査型電子顕微鏡-エネ ルギー分散型 X 線分析装置(SEM-EDX)、走査型透過電子顕微鏡-エネ ルギー分散型 X 線分析装置

(STEM-EDX) や X 線マイクロアナ ライザー(EPMA)があげられる。 Jambers らは STEM-EDX により北海 の浮遊粒子状物質の個別粒子分析を 行っている²⁾。

そこで本研究では、SEM-EDX を 用いてインド洋および南極海におい て採取した懸濁粒子物質(SPM)の 化学組成の解析を行い、各試料採取 地点において水深別の粒子の化学組 成や粒径の比較および粒子起源の解 析を行うことを目的とした。

2.実験

2.1 試料採取

試料採水点を Fig. 1 に示したが、 海水試料は海洋研究開発機構所属白 鳳丸 KH-09-5 次航海(2009 年 11 月 ~2010 年 1 月)において採水した。 採水は、表層水についてはポリエチ レン製バケツを、表層より下層の海 水については CTD-CMS に取り付け られた Niskin-X 型採水器を用いて 行った。

浮遊粒子状物質分析用試料は海水 100~5,000 mlを孔径 0.4 μmのヌク レポアフィルター(Whatman 社製) を用いて船上ろ過を行い、ろ過後の



フィルターは超純水 200 ml を通液 させ、脱塩を行った後、予め酸によ る洗浄を行ったプラスチックシャー レに移し、ポリエチレン袋に2重に 包み、冷蔵保存して研究室に持ち帰 った。

2.3 海水中の浮遊粒子状物質の形 態観察および元素分析

持ち帰ったフィルターは乾燥させ た後、約5mm各の大きさに切断し、 伝導性カーボン両面テープを用いて アルミニウム製の試料台に固定し、 オスミウムコーター(日立製作所製 HPC-30型)を用いてオスミウムを 20nmの厚さとなるよう蒸着を行っ た。その後、各採水点における試料 から粒子を無作為に約300個選び、 走查型電子顕微鏡 (SEM:日立製作 所製 S-4800 型)を用いて形態観察を した。観察後の粒子はエネルギー分 散型 X 線分析装置(EDX: 堀場製作 所 EX-420) にて主要元素組成分析を 行った。なお、X線の加圧電圧は 20kV、分析時間は 60 秒で行い、粒 子全体に X 線が当たるよう照射領域 を選んだ。個別粒子の元素別重量割 合を求め、粒子のタイプ別分類を行 った³⁾。

P(X)=X/(Mg+Al+Si+P+S+K+Ca+Ti+V +Mn+Fe+Co+Ni+Ba+Pb)

Si を例にすると、"Si-rich 粒子" に分類される粒子は P(Si)の値が他 のどの元素よりも高い粒子であり、 Si-rich 粒子の中でも、P(Si) \geq 0.65 の 場合は"Si-dominant 粒子"、また P(Si) < 0.65 かつ、P(X) \geq 0.20 の粒子 は"Si-X 粒子"、P(Si) < 0.65 で、他の どの元素についても P(X) < 0.20 であ る粒子は"Si-other 粒子" とそれぞ れ定義する。

3.結果および考察

3.1 インド洋(ER-5、ER-8、ER-10)、 南極海(ER-14)の個別粒子分析の 結果

インド洋および南極海で観察され た粒子像を Fig.2 に、ER-5、ER-8、 ER-10、ER-14 の 0 m、10 m、1000 m、 Bottom 水深における粒子の主要構 成元素分類結果とその存在割合を Table 1~4 にそれぞれ示した。インド 洋の 3 地点では、各層で Al-rich 粒子 , Si-rich 粒子が多くを占めていた。 Al-rich 粒子の中でも Al-dominant、 Al-Si 粒子が多く、Fig.2 (a) のよう な粒子像のものが多く存在した。そ の粒子像や構成元素から陸起源物質 であると考えられる。特に、Al-Si 粒子のような Si と Al を多く含む粒



Fig. 2 Image of particles in the Indian Ocean



Fig. 3 Image of particles in the Indian Ocean (ER-5)

子はアルミノケイ酸塩とよばれ考え られ、陸源性物質つまり土壌粒子の 指標とし用いられている。インド洋 の3測点におけるアルミノケイ酸塩 粒子には、Si や Al 以外の元素も検 出された粒子も確認された。このこ とから、これらのアルミノケイ酸塩 粒子は様々な元素を吸着していると 考えられる。一方、Si-rich 粒子はそ のほとんどが Si-dominant、Si-Al 粒 子であった。Si-dominant 粒子はその 主成分が Si であり、Fig.2(b)のよ うな珪藻類を含む植物プランクトン が多く見られた。これは珪藻類の外 殻は Si によって構成されているた めであると考えられる。また、イン ド洋から南極海にかけての各測点の 表層では Fig. 2 (c) のような Fe-rich 粒子が多く、ER-5 で 6.3 %、ER-8 お よび ER-10 で 14.3% であった。これ はその粒子像や構成元素、粒子数の 少なさや表層に多く見られるという 点から、粘土鉱物粒子が大気エアロ ゾルや河川により表層水に供給され た可能性が高いと考えられる。そし て、各測点で見られた S-rich 粒子に は Fig. 2(d) に示したような電子ビ ームを照射すると形状が変形するも のが多く存在し、これらは比較的柔 軟性に富んだ粒子であることから、 断定はできないが、有機物粒子であ ると考えられる。

3.1.2 ER-5 における解析結果

ER-5 の 0 m~100 m には Ca-rich 粒子が多く見られた。特に 10 m で は多く 20.8%であった。これらは、 Fig. 3 (a) および (b) で示したよう な大きく分けて 2 種類の粒子像のも のが多く、その構成元素からも円石 藻 (Coccolithophorids) などの炭酸 カルシウムの外殻を持つ生物起源粒 子と Ca 鉱物などの陸起源粒子であ ることがわかった。Bottom 層でも Ca-rich 粒子 (2.2%)は存在したが、 その多くが陸起源粒子と考えられた。 表層で生物起源の Ca-rich 粒子が多 く見られたのは、0 m~100 m の有光 層では植物プランクトンの活動が活 発であるためであると考えられる。

また、100 mでは他測点でもほと んど見られなかった Ba-rich 粒子が 10.1 %と最も多く見られた。その粒 子像および構成元素は Fig. 3 (c) の ような特徴的なものであり、小さな 粒子集合体に見える。この粒子像や 構成元素が重晶石(barite)の特徴に 似ているため重晶石ではないかと考 えられる。重晶石は海洋の至る所に 存在する。その起源として陸起源は もちろん、火山活動によるものや浮 遊生物中に選択的に吸収され濃集す ることにより生産されることもある。 例えば、放散虫のアカンタリア

(Acantharians) はその骨格に硫酸ス トロンチウムを持ち、死滅し溶解す る際に重晶石を発生する。本研究で 見られた Ba-rich 粒子はその粒子像 や化学組成から陸起源粒子であると 考えた。しかし本研究では、ER-5の 10 m で Fig.3 (d) のようなアカンタ リアであると思われる粒子の存在を 確認した。したがって、生物源によ る重晶石である可能性も示唆される。

5.2.3 ER-8 における解析結果

ここでは各層で Si-rich 粒子が多 くを占めており、下層の方がより多 くの Si-rich 粒子が確認できた。しか し、これは Table 2 からわかるよう に、植物プランクトンが増えている わけではない。また生物起源粒子と 陸起源粒子の粒子数の割合は、表層 を除く各層を比較しても大きな変化 は見られない。一方、陸起源粒子の 単位体積当たりの粒子量が表層から 減少している。これは表層では陸起 源粒子数が78.6%と比較的多く、ま た粒子径も 3.7 µm と大きかったた め、粒子量は大きくなったと考えら れる。また、ER-5や ER-10と比較す ると、ER-8は Al-rich の陸起源粒子 数が減少し、Si-Alの陸起源粒子が増 加した。したがって、起源別粒子数 を比較すると ER-5 と同様の傾向を 示した。

水深 100 m では Ca-rich 粒子が 15.1 %と比較的多く見られた。これ らは ER-5 の Ca-rich 粒子とは違い、 そのほとんどが陸起源粒子であり、 特に Ca-S 粒子が多くを占めていた。 その粒子像は鉱物のような陸起源粒 子であり、構成元素からこれは石膏 (CaSO₄)ではないかと考えられる。

5.2.4 ER-10 における解析結果

ここでは Al-rich 粒子が bottom で 最も多く、57.4 %であった。ER-10 の bottom では Al-Si や Al-other、 Al-dominant 粒子が他層に比べて多 く見られた。そして、その多くがそ の粒子像や構成元素から陸起源粒子 であると考えられる。また、bottom では他層にほとんど見られなかった 陸起源性の Al-Mg、Al-P 粒子も見ら れた。ここでも 100 m を除く各層で、 陸起源粒子の方が多く存在しており、 インド洋の3 測点は粒子起源別粒子 数が比較的似通っていることがわか った。

5.2.5 南極海 ER-14 における解析 結果

インド洋の3測点とは異なり、全 層で Si-rich 粒子が 70%以上を占め ていた。特に、Si-dominant が多く、 粒子像やその構成元素からそのほと んどが珪藻類の植物プランクトンで あった。その理由の一つとして、南 極海の複雑な海流の影響が考えられ る。そして海流だけでなく、南極海 深層には湧昇も見られ、これらの海 洋循環が植物プランクトンの繁栄に 影響があるのではないかと考えられ る。逆に、陸起源粒子が少ないのは 南極大陸の地形による影響があると 考えられる。南極大陸はその90%以 上が氷に覆われている。そのため、 大陸からの陸起源粒子の影響をあま り受けないと思われる。

そして、ここでもまた表層には Fe-rich 粒子が多く見られた。これは、 インド洋の3測点と同様のものであ ると考えられる。

				Percent	age [%]				<u> </u>			F	Percenta	age [%]]		
Type of particle	0	m	100) m	100	0 m	bot	tom	Type of particle	0	m	100) m	100	00 m	bot	tom
	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.		B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.
Mg-rich	0.5				0.4	5.2		0.4	Ca-rich	7.2	0.5	16.9	4.2			0.4	1.9
Mg-dominant						0.7			Ca-dominant	7.2		16.2	4.2				0.4
Mg-Al	0.5				0.4	0.7			Ca-Mg		0.5						0.7
Mg-Si						0.4		0.4	Ca-Al								
Mg-P						0.4			Ca-Si							0.4	0.4
Mg-S						2.2			Ca-P			0.7					0.4
Mg-Ca						0.7			Ca-S								
Mg-Fe									Ca-K								
Mg-Cu									Ca-Fe								
Mg-other									Ca-Cu								
Al-rich	5.8	32.9	1.4	7.7	7.8	17.0	11.9	23.5	Ca-other								
Al-dominant	2.9	22.2	0.7	4.2	3.7	8.5	6.0	15.3	Ti-rich		1.9						0.4
Al-Mg									Ti-dominant		0.5						0.4
Al-Si	2.9	6.3	0.7	1.4	3.0	5.2	6.0	8.2	Ti-Mg								
Al-P									Ti-Al		0.5						
Al-S		1.4			0.4	0.7			Ti-Si		0.5						
Al-Ca		1.0				0.4			Ti-Ca								
Al-Ti									Ti-Fe								
Al-Cr									Ti-other		0.5						
Al-Fe		1.4							Cr-rich								
Al-Cu					0.4	0.4			Cr-dominant								
Al-Zn									Cr-Si								
Al-other		0.5			0.4	1.9			Mn-rich								0.4
Si-rich	15.5	19.3	437	10.6	24.1	39.3	29.1	28.7	Mn-dominant								
Si-dominant	10.1	6.8	40.8	7.0	18.5	33	14.9	63	Mn-Si								0.4
Si-Mg	10.1	0.5	.0.0	7.0	0.4	1.5	1.1	1.9	Mn-Fe								0
Si-Al	53	87		14	44	23.0	12.7	20.5	Fe-rich	19	43				2.2	0.4	2.2
Si-P	0.0	0.5				20.0	12.7	20.0	Fe-dominant	0.5	2.9				0.4	0.1	0.4
Sils		1.0	0.7	0.7		04			Fe-Mg	0.5	2.9				0.4		0.4
Si-K		1.0	0.7	0.7		0.4			Fe-Al	0.5	1.0				0.4		07
Si-Ca		0.5	21						Fe-Si	0.5	1.0				0.7	04	0.7
Si-Ti		0.5	2.1				04		Fe-P	0.5	05				0.4	0.1	0.7
Si-Cr							0.4		Fe-S	0.5	0.5				0.4		
Si-Fe		14		0.7		11			Fe-Ca								
Si-Cu		1.1		0.7		1.1			Fe-Ti								
Si-Zn									Fe-Cr								
Si-Ba									Fe-other								0.4
Si other				0.7	0.7	10.0			Cu rich			2.1		0.4	11		0.7
P rich		1.4		1.4	0.7	10.0		0.4	Cu dominant			2.1		0.4	0.4		
D dominant		0.5		0.7	0.4	0.7		0.4	Cu-uonimiani Cu-Ma			2.1			0.4		
P Ma		0.5		0.7	0.4	0.7			Cu-Mg					0.4	0.4		
r-wig				0.7		0.4		0.4	Cu-Ai Cu Si					0.4	0.4		
D S		1.0				0.4		0.4	Cu-Si						0.4		
1-5 D.Co		1.0							Cu-Ca Zn rich								
P-Ca									ZIFICII Zu deminent								
P-re Dether									Zn-dominant Zn Si								
P-Outer	()	1.0	(2)	()	0.4	0.4			ZIF-51 De wiele								0.4
S-rich	0.8	1.9	0.3	0.3	0.4	0.4			Ba-rich								0.4
S-dominant	3.4	1.0	2.1	1.4	0.4	0.4			Ba-dominant								0.4
S-Mg	24	0.5	0.7			0.4			Ba-Al								
S-AI	5.4	0.5	0.7	0.7					Da-SI								
5-51 S D				0.7					Da-S Da Ca								
5-P				0.7					Ba-Ca								
5-K			2.1	2.1					Da-re Da ather								
S-Ca		<u> </u>	2.1	2.1					Ba-other								
8-11		0.5							PD-rich								
S-Cr									Pb-dominant								
S-Fe									Pb-Al								
S-Cu																	
S-Ba			_														
S-other			0.7	1.4													

Table 1 Number of suspeneded particle categorised using elemental composition

				Percent	age [%]	1			<u> </u>		1		Percenta	ige [%]			
Type of particle	0	m	100) m	100	0 m	bot	tom	Type of particle	0	m	10	0 m	100	0 m	bot	tom
21 1	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.		B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.
Mg-rich	0.4			0.4		3.1		3.7	Ca-rich		0.4	1.8	13.3		2.7		
Mg-dominant	0.4					0.7		0.4	Ca-dominant		0.4	1.5	3.3		1.0		
Mg-Al						1.0			Ca-Mg				0.4		0.7		
Mg-Si				0.4		0.3		0.8	Ca-Al						0.3		
Mg-P									Ca-Si				2.2		0.3		
Mg-S						0.7		0.4	Ca-P			0.4					
Mg-Ca								1.7	Ca-S				6.6		0.3		
Mg-Fe									Ca-K								
Mg-Cu								0.4	Ca-Fe								
Mg-other						0.3			Ca-Cu				0.4				
Al-rich	3.9	16.2	4.8	7.4	1.4	5.1	6.2	4.1	Ca-other				0.4				
Al-dominant	1.7	7.9	3.3	5.2	1.0	2.1	1.7	1.7	Ti-rich		3.1						1.2
Al-Mg								0.4	Ti-dominant		1.3						0.4
Al-Si	1.7	4.8	1.5	0.4	0.3	2.1		1.2	Ti-Mg								
ALP							0.4		Ti-Al								
Al-S						0.3			Ti-Si		0.4						0.4
Al-Ca				0.4					Ti-Ca								
Al-Ti									Ti-Fe		1.3						
Al-Cr									Ti-other								04
ALEe		0.4							Cr-rich								0.1
ALCu		17		07				0.8	Cr dominant								
AFCu Al Zn		1.7		0.7				0.8	Cr-Gilliant								
	0.4	1.2		1.1		0.7			CI-SI Munich								
AFother	12.5	1.5	20.7	1.1	20.7	0.7	24.4	41.1	Min-fich								
Si-rich	13.5	33.6	38.7	20.3	38.7	40.4	34.4	41.1	Mn-dominant								
Si-dominant	10.9	15.3	34.7	12.9	32.9	6.8	29.9	9.1	Mn-Si								
SI-Mg		1.3	2.2	26	1.0	1./	4.1	5./	Mn-Fe	0.4	14.0		2.6		2.4	0.4	2.2
SI-Al	2.2	12.7	3.3	2.6	4.8	18.5	4.1	17.0	Fe-rich	0.4	14.0		2.6		2.4	0.4	3.3
S1-P									Fe-dominant		10.9		1.5		1.7	0.4	1.2
Si-S		0.9		0.7	0.3	0.7		0.4	Fe-Mg						0.3		
Si-K		0.9		0.4		0.3		0.8	Fe-Al		1.3		0.4				0.4
Si-Ca				2.2		0.3			Fe-Si	0.4	0.4		0.4				1.7
Si-Ti									Fe-P		0.4						
Si-Cr									Fe-S								
Si-Fe		2.6		0.4		2.4			Fe-Ca				0.4				
Si-Cu						1.0	0.4		Fe-Ti								
Si-Zn							\		Fe-Cr								
Si-Ba				0.4					Fe-other		0.9				0.3		
Si-other	0.4			0.7		8.6		7.9	Cu-rich	0.9	0.9		1.8		0.3		0.4
P-rich	0.4	1.3	0.7			0.3		2.5	Cu-dominant	0.4	0.9				0.3		0.4
P-dominant		0.4						2.1	Cu-Mg								
P-Mg								0.4	Cu-Al				1.5				
P-Si									Cu-Si	0.4							
P-S	0.4	0.9	0.4						Cu-Ca				0.4				
P-Ca						03			Zn-rich								04
P-Fe			04			0.5			Zn-dominant								0.1
P-other			0.1						Zn-Si								04
S-rich	17	7.0		63		4 5		04	Ba-rich		17		15		10		12
S-dominant	13	3.5		1.8		1.7		0.1	Ba-dominant		1.7		1.0		1.0		0.8
S-Mg	1.5	5.5		1.0		1.7		04	Ba-Al		1.,		1.1		1.0		0.0
S-Al		0.4				,		0.1	Ba-Si								
S-Si		0.1		04					Ba-S								04
S-P	0.4	17		v. i					Ba-Ca				04				0.1
S-K	<u>.</u>								Ba-Fe				v. i				
S-Ca				3.3		1.0			Ba-other								
S-Ti				2.0					Pb-rich		04						
S-Cr				∩⊿					Ph-dominant		0.4						
S-Fe		04		v. 1					Pb-Al		т.,						
S-Cu		т.,							10/11								
S-Ba																	
S-other				04													

Table 2 Number of suspended particle categorised using elemental composition (ER-8)

				Percent	age [%]	1		0	<u> </u>		1]	Percenta	age [%]			
Type of particle	0	m	100) m	100	0 m	bot	tom	Type of particle	0	m	100) m	100	0 m	bot	tom
	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.		B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.
Mg-rich	0.7	1.5		1.1		0.4	0.8	5.8	Ca-rich		1.1		0.5		6.9		
Mg-dominant		0.7		0.5		0.4	0.4	1.2	Ca-dominant		0.7		0.5		1.9		
Mg-Al								0.4	Ca-Mg						1.5		
Mg-S1							0.4	0.4	Ca-Al						0.4		
Mg-P	0.7	0.4		0.5				1.2	Ca-Si								
Mg-S	0.7	0.4		0.5				1.5	Ca-P		0.4				2.2		
Mg-Ca Mg-Ea		0.4							Ca-S		0.4				2.3		
Mg-re Mg Cu		0.4							Ca Fe						0.4		
Mg-Cu Mg-other								12	Ca-fe						0.4		
Alrich	10.7	24.0	6.0	18.6	12.4	10.3	20.8	37.7	Ca-other								
Al dominant	6.2	14.9	2.0	16.0	10.4	17.5	12.0	10.0	Ti rich		1.0		0.5				
	0.5	14.0	5.0	10.4	10.4	15.9	15.0	10.0	Ti dominant		1.0		0.5				
AI-Mg	27	0.4	2.2	0.5	1.0	3.5	62	4.2	Ti-donimiant		0.7						
AI-51	5.7	1.0	2.2	0.5	1.9	5.5	0.2	5.0 2.7	Ti Al		0.4		0.5				
				0.5		0.4	0.4	2.7	Ti-Si		0.4		0.5				
Al-Ca				0.5		0.7	0.4	0.4	Ti-Ca		0.7						
Al-Ti		0.4						0.1	Ti-Fe								
Al-Cr		0		0.5					Ti-other								
Al-Fe		15				04		12	Cr-rich				0.5		15		<u> </u>
Al-Cu	0.7	1.5				0.1		1.2	Cr-dominant				0.5		1.5		
Al-Zn	0.7	0.4							Cr-Si				0.5		1.5		
ALother		33				12	0.4	5.0	Mn-rich						04		
Sirich	13.3	10.0	13.2	71	28.6	15.4	16.5	9.6	Mn-dominant						0.4		
Si dominant	0.6	7.4	42.6	2.7	20.0	13.4	12.3	1.2	Mn Si						0.4		
SFuorimiant Si Ma	9.0	7.4	42.0	2.1	27.4	4.2	12.5	1.2	Mn Eo								
SFIVIG	1.0	77	0.5	27	0.8	77	4.2	50	Fo rich		14.4		0.5		2.1		22
SFAI SFD	1.0	1.1	0.5	2.7	0.8	1.1	4.2	5.0	Fe-ficil Fe dominant		14.4		0.5		2.1		2.5
SFP	1.1	0.4				0.4			Fe-dominant		1.1				2.3		0.8
SEK	1.1	0.4				0.4			Fe-Mg Fe-Al		15		0.5		04		04
Si-Ca					04	0.4			Fe-Si		1.5		0.5		0.4		0.4
Si-Ti					0.1	0.1			Fe-P		0.7				0.1		04
Si-Cr									Fe-S		0.7						0.1
Si-Fe	0.4	3.3		0.5				1.5	Fe-Ca		,						
Si-Cu	0.4	0.4							Fe-Ti		0.4						
Si-Zn									Fe-Cr		0.4						
Si-Ba									Fe-other		1.5						
Si-other		0.7		1.1		2.3		1.2	Cu-rich	0.4	0.7	1.1	1.1	0.8	0.8		1.2
P-rich	0.7		1.6	3.8		0.4		4.6	Cu-dominant		0.4	0.5	0.5	0.4	0.4		0.8
P-dominant						0.4		0.4	Cu-Mg		0.4						
P-Mg	0.7		1.1	0.5				4.2	Cu-Al	0.4		0.5	0.5	0.4			0.4
P-Si									Cu-Si								
P-S			0.5	2.7					Cu-Ca						0.4		
P-Ca				0.5					Zn-rich								
P-Fe									Zn-dominant								
P-other									Zn-Si								
S-rich	2.6	6.3	5.5	7.1	0.4	7.7		0.4	Ba-rich		1.5	0.5	0.5		1.9		0.4
S-dominant	1.5	3.0	4.9	4.4	0.4	0.8			Ba-dominant		0.4	0.5	0.5		1.9		0.4
S-Mg	0.4	1.1		1.1		0.4			Ba-Al								
S-Al	0.4			0.5		0.4			Ba-Si								
S-Si		0.4				0.4			Ba-S		1.1						
S-P				0.5		0.4			Ba-Ca								
S-K	0.4								Ba-Fe								
S-Ca		0.7		0.5		3.9		0.4	Ba-other								
S-Ti									Pb-rich								
S-Cr									Pb-dominant								
S-Fe									Pb-Al								
S-Cu																	
S-Ba		0.4															
S-other	1	0.7	0.5			1.5			1								1

Table 3 Number of suspeneded particle categorised using elemental composition (ER-10)

				Percent	age [%]	-		<u> </u>					Percent	age [%]			
Type of particle	0	m	100) m	100	0 m	bot	tom	Type of particle	0	m	100	0 m	100	0 m	bot	tom
	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.		B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.	B.P.	T.P.
Mg-rich				1.1		0.7			Ca-rich				0.4			0.3	
Mg-dominant									Ca-dominant				0.4				
Mg-Al									Ca-Mg								
Mg-Si				0.4					Ca-Al								
Mg-P				0.4					Ca-Si								
Mg-S				0.4					Ca-P							0.3	
Mg-Ca						0.7			Ca-S								
Mg-Fe									Ca-K								
Mg-Cu									Ca-Fe								
Mg-other									Ca-Cu								
Al-rich	0.3	1.7	6.1	0.7	9.9	4.7	6.0		Ca-other								
Al-dominant		0.3	2.5		5.1	2.6	0.7		Ti-rich		4.4		0.4				
Al-Mg									Ti-dominant		3.7		0.4				
Al-Si	0.3	1.0	2.9	0.4	4.7	0.7	5.0		Ti-Mg								
Al-P						0.4			Ti-Al								
Al-S						0.4			Ti-Si		0.3						
Al-Ca									Ti-Ca								
Al-Ti									Ti-Fe								
Al-Cr									Ti-other		0.3						
Al-Fe		0.3							Cr-rich		0.3						
Al-Cu									Cr-dominant								
AL-Zn									Cr-Si		03						
ALother			0.7	0.4		0.7	0.3		Mn_rich		0.5						
Si wieh	65.4	17.4	96.1	2.0	62.5	0.7	69.2	21.7	Ma dominant								
SFICI	03.4	17.4	80.1	2.9	63.3 50.5	9.1	08.5	21.7	Min-dominant								
Si-dominant	62.4	/./	//.1	1.8	39.5	2.9	60.7	0./	Mn-Si								
SI-Mg		0.7	0.4	0.4					Mn-Fe								
SI-Al	2.7	3.7	8.2		3.3	3.6	6.7	8.0	Fe-rich		7.4						1.3
Si-P									Fe-dominant		5.7						0.3
Si-S		1.0				0.7			Fe-Mg								
Si-K				0.4					Fe-Al								
Si-Ca									Fe-Si		1.3						0.7
Si-Ti		0.3							Fe-P								
Si-Cr									Fe-S		0.3						
Si-Fe	0.3	2.5				0.4	0.3	1.7	Fe-Ca								
Si-Cu									Fe-Ti								
Si-Zn									Fe-Cr								
Si-Ba									Fe-other								0.3
Si-other		1.7	0.4	0.4	0.7	1.5	0.7	5.3	Cu-rich							0.3	
P-rich		1.0			0.4	1.1			Cu-dominant								
P-dominant		0.3			0.4	1.1			Cu-Mg								
P-Mg									Cu-Al							0.3	
P-Si									Cu-Si								
P-S		0.7							Cu-Ca								
P-Ca									Zn-rich								
P-Fe									Zn-dominant								
P-other									Zn-Si								
S-rich	0.7		0.4	2.1		5.5			Ba-rich		1.3						
S-dominant						1.5			Ba-dominant		0.7						2.0
S-Mg			0.4	0.4		0.4			Ba-Al								
S-Al				0.4		0.4			Ba-Si								0.3
S-Si						0.4			Ba-S								
S-P	0.3					0.7			Ba-Ca								
S-K									Ba-Fe		0.3						
S-Ca				14		07			Ba-other		03						07
S-Ti				1.1		0.7			Pb-rich		0.5						5.7
S-Cr									Ph-dominant								
S-Fe									Ph-Al								
S-Cu									10-71								
S-Cu S-Ba																	
S-other	03					15											

	Table 4 Number of sus	peneded particle ca	tegorised using elen	nental composition (ER-14)
--	-----------------------	---------------------	----------------------	----------------------------

4. 結語

本研究では、海水中の循環メカニ ズムを解明する重要な手掛かりの一 つとなっている SPM に焦点を当て、 SEM-EDX を用いてインド洋および 南極海における SPM の構成元素の 解析を行い、粒子起源を解明するこ とを目的とした。

全測点で共通していたのは、表層 に Fe-rich 粒子が見られたことであ る。これは、その粒子像や構成元素 から大気もしくは河川から供給され た粘土鉱物粒子であると考えられる。

それぞれの測点を比較してみると、 インド洋の3測点では Al-dominant や Al-Si などの陸起源性のアルミノ ケイ酸塩と考えられる粒子が比較的 多く見られた。一方で、南極海の ER-14 では Si-dominant 粒子が多く見 られ、その粒子像からもそれらの大 半が珪藻類の植物プランクトンであ った。そのため、インド洋の3測点 では陸起源粒子数が多かったのに対 し、ER-14 では生物起源粒子数が圧 倒的に多い結果となった。この結果 の原因としては、南極海における海 流の特性や南極大陸の地理的な特性 が影響していると考えられる。起源 別に粒子を見ると、表層では鉱物な どの陸起源粒子と比べて植物プラン クトンなどの生物起源粒子は大きい ものが多かった。しかし、下層にい くにつれて生物起源粒子の粒子径は 小さくなった。植物プランクトンは 有光層である水深 100 m までを境界 として、100m以深では生命力が低

下すると考えられている。そして、 下層にいくにつれてそれらは高次動 物に摂取されるなどして死骸や排泄 物となって沈降していく。このこと により、生物起源粒子の粒子径は表 層で大きく、下層へいくほど小さく なる傾向を示したと考えられた。

参考文献

1) R.A. Duce and N. W. Tindale, Atmospheric transport of iron and its deposition in the ocean, Limnol. Oceanogr., 36, 1715-1726 (1991) 2) W. Jambers, V. Dekov and R. V. Grieken, Single particle characterization of inorganic and organic North Sea suspension Mar. Chem., 67, 17-32 (1999) 3) Y. Nakaguchi, H. Hamada, Y. Suyama, I. Sano and S. Mukai, Individual particle analysis of Asian dust-storm particles over Higashiosaka in 2005 and 2006 (Japanese)□ Chikyukagaku (Geochemistry), 155 - 16341, (2007)