茨城県茨城町における GS 66 試錐試料の化学組成

金井 豊*・坂本 亨**・安藤 厚*

KANAI, Yutaka, SAKAMOTO, Toru and ANDO, Atsushi (1985) Chemical composition of GS 66 boring core samples at Ibaraki-machi, Ibaraki Prefecture, Japan. Bull. Geol. Surv. Japan, vol. 36(4), p. 173–189.

Abstract: GS 66 boring core samples of Plio-Pleistocene at Torihada, Ibaraki-machi, Ibaraki Prefecture, Japan, are analyzed for total sulfur, organic carbon, copper, lead, zinc, chromium, nickel, cobalt, lithium, barium, strontium, vanadium, boron and gallium, and relationships between the chemical composition and sedimentary environment is studied.

The contents of the trace elements of the Shimosa Group proved to be different from those of the Kazusa Group, probably because the sedimentary environment was rather oxidative.

Sedimentary environment of the Kazusa Group is marine, gradually changed to shallow water in ascending order. In this connection, the contents of total sulfur, organic carbon, chromium, nickel, lithium and strontium in these samples decreased upward.

In this way, the tendency of the abundance of chemical elements for GS 66 boring core samples is clarified.

要 旨

茨城県茨城町鳥河田における深度約200mの層序試錐 (GS 66)のコア試料(鮮新世一更新世の海成堆積物を主 とする)について,全硫黄・有機態炭素・銅・鉛・亜鉛 ・クロム・ニッケル・コバルト・リチウム・バリウム・ ストロンチウム・バナジウム・ホウ素・ガリウムの分析 を行い,化学組成と堆積環境との関連を検討した.

下総層群(中一上部更新統,深度 8.0-51.8m)は,上総 層群(鮮新世一更新世前期,深度 51.8-156.8m)と比べ, 今回分析した元素の多くについて存在量が少なく,下総 層群は,浅海の酸化的な環境に堆積したものと考えられ る.上総層群は,古生物群集の変遷からみると,下部で 浅海区下部(主に N₄),上部で浅海区上部(主に N₁)の環 境が推定されるが,その試料中の全硫黄・有機態炭素・ クロム・ニッケル・リチウム・ストロンチウムの存在量 は,上位に向かって減少する傾向がみられ,堆積時の水 深との相関が推定された。

1. 緒 言

堆積物や堆積岩の初生環境を解明することは,堆積学 の主要課題のひとつである.堆積時の水深,水温,塩分 濃度等の堆積環境は,堆積物中に含まれている各種の化

* 技術部 ** 地質部

石を調べたり,堆積構造等から推定することができる. 一方,地球化学的に各種の元素・有機物の存在量,炭素 や酸素の同位体比の変化から,古環境を推定する試みも 行われている.

本研究では、化学組成と堆積環境との関係を明らかに する研究の一環として、茨城県東茨城郡茨城町鳥羽田に おける深さ約200mの層序試錐コアから採取された96試 料について、全硫黄・有機態炭素・銅・鉛・亜鉛・クロ ム・ニッケル・コバルト・リチウム・バリウム・ストロ ンチウム・バナジウム・ホウ素・ガリウムを分析し、こ れらの元素の存在量と堆積時の水深との関係を検討した ので、その結果について報告する.

なお、同試錐コアについては、すでに狛ほか(1983)に より、全硫黄の分析結果とそれにもとづく堆積環境の変 化に関する考察が報告されている.

2. 地質の概要

東茨城台地のほぼ中央,茨城県東茨城郡茨城町鳥羽田 南方(標高30.5m)において,1966年に深度約200mの層 序試錐(GS 66)が行われた(第1図). このボーリングで 確認された層序(坂本ほか,1981)は,表層部に,黒土 (厚さ0.3m)・ローム層(厚さ3.2m)・粘土層(厚さ4.8 m)があり,それより下位に見和層・笠神層・石崎層が 続き,さらに下位は房総半島の上総層群に対比される地

地質調査所月報(第36巻第4号)



第1図 試錐地点位置図

層からなる(第2図).見和層・笠神層・石崎層は、いず れも細粒砂・細礫まじり粗粒砂・砂礫からなる浅海性の 中一上部更新統であり、千葉県北部を模式地とする下総 層群に相当する¹⁾.一方,鮮新世一更新世前期の海成堆 積物である上総層群は、極細粒砂・シルトからなる.鳥 羽田地点では、Turritella nipponica、Pecten(Mizuhopecten) yessoensis をはじめとする貝化石や浮遊性有孔虫化石を 産出する(坂本ほか、1981).この地層では、下位から上 位に向かって次第に浅海性へと堆積環境が変化していっ たと考えられている.

3. 分析試料及び分析方法

3.1 分析試料

黒土から1 試料, ローム層から2 試料,見和層から3 試料,笠神層から3 試料,石崎層から9 試料,上総層群 から78試料,合計96 試料を採取した.

これらの試料は,風乾後,めのう乳鉢で微粉砕して分 析に供した. 貝化石を含む試料については,できる限り 貝殻を取り除いてから粉砕した.

3.2 分析方法

全硫黄・有機態炭素

寺島(1979)の方法に従い、国際電気㈱アイアールマチ ック"C-S"VK-ⅢAS型を用い、高周波燃焼一赤外吸 収法により定量した. 有機態炭素の場合には、あらかじ め塩酸処理を行って炭酸塩炭素を除去した.

1) 以後,この3層を一括する場合には,便宜的に下総層群と呼ぶ.

 3) 銅・鉛・亜鉛・クロム・ニッケル・コバルト・リ チウム

試料 0.5gを白金皿に取り,硝酸5ml, 過塩素酸5ml, フッ化水素酸 10ml を加え,砂浴上で加熱分解し,蒸発 乾固した後,塩酸(1+1)2.5ml を加えて穏やかに 温めて溶かし,25mlの定容とした.アルミニウム 1,600 ppm, 鉄1,000 ppm,カルシウム600 ppm,マグネ シウム,ナトリウム,カリウムそれぞれ400 ppm になる ようにマトリックスとして加えた銅・鉛・亜鉛・クロム ・ニッケル・コバルト・リチウムの標準溶液系列を用 い,原子吸光法により分析を行った.測定装置には, Japan Jarrel Ash 社 AA 8500 を用い,亜鉛,コバルト の定量においては,重水素ランプによるバックグラウン ド補正を行った.

パリウム・ストロンチウム・バナジウム・ホウ素
 ・ガリウム

試料 0.5 g を 塩化ナトリウム (特級) 0.5 g とともにめのう乳鉢でよく粉砕・混合し、その一定量をグラファイト電極の孔に充填して、発光分光分析法により分析を行った. 測定装置には、Jarrel Ash 社製 3,4 METER PLANE GRATING SPECTROGRAPH MODEL JA-7102を用い、225V、DC8A で発光させた.電極間間隔は 2 mmとした. 乾板には、Kodak 社製 Spectrum Analysis Plates No. 1 (4 × 10 inch)を用い、露光時間は、試料では90秒、標準鉄では 5 秒とした.標準試料に JA-1・JB-1・JB-2・JG-1・JR-1・AGV-1・BCR-1・G-1を用い、





第2図 石岡地域の層序とGS 66 試錐柱状図 (坂本ほか, 1981 による)

分析元素のスペクトル線の黒化度を, 島津製作所社製 Spectrum Projector Type 1 で測定することによって定 量化した.

4. 結果と考察

4.1 微量元素の垂直分布

全硫黄・有機態炭素・銅・鉛・亜鉛・クロム・ニッケ ル・コバルト・リチウム・ホウ素・バリウム・ストロン チウム・バナジウム・ガリウムの分析結果を,試料位置 ・岩質とともに第1表に示した.また,含有量の深度方 向の分布を第3図に示した.

全硫黄含有量については、狛ほか(1983)が一部の試料 の分析を高周波燃焼一電量法で行っており、本研究の赤 外吸収法による分析結果とよく一致している.全硫黄含 有量は、黒土・ロームで0.1%前後であるが、下総層群 では、0.01%から0.05%とかなり少ない.しかし、その 下位の上総層群では、不整合面直下の2試料以外は0.27 %以上もあり、こうした顕著な変化は狛ほか(1983)が考 察しているように、下総層群と上総層群における堆積時 及び続成作用時の環境の違いを反映するものであろう. 上総層群の試料の全硫黄含有量を詳しくみると、リズミ

カルな変化を示しながら全体としては、上位に向かって 減少しており、また、極細粒砂よりシルトで含有量が多 くなる傾向がある. 上総層群の堆積環境については, Аоки and BABA (1980)の 房総半島における研究がある. ここでは、GS 66 試錐コアから採取された貝化石(坂本 ほか, 1981)にもとづき, OYAMA(1973)の生息深度区分 に従って、その初生的な堆積水深を考察した、その結果 は,第3図に示したように,試錐深度100m以深では,深 度120 m付近での短期的な浅海化を例外として、おおよ そ N₄ の水深を維持していたこと、深度 95-100 m 付近 で急激な浅海化が生じたこと、それより上位では振幅の 小さいリズミカルな変動が認められるものの、全体とし ては N₁ 程度の水深を保っていたこと、などが推定され る. コア試料の全硫黄含有量も, 特に深度 95-150 m の 範囲において、上述の深度 120 m 付近での変動を含め て、推定される堆積水深の変動とよく対応した変化パタ ーンを示している. このコア試料の場合, 全硫黄含有量 の変化が、堆積時の水深の変動を反映している可能性が 大きい.

有機態炭素含有量は、全硫黄含有量とよく類似した変 化傾向を示している.すなわち、下総層群では、0.02-

- 175 -

第1表 試 錐 試 料 の 微 量 元 素 含 有 量

No.	試 料	岩 質	深さ(m)	С %	s %	Pb (ppm)	Zn (ppm	Ni)(ppm)	Co (ppm)	Cr (ppm)	Li (ppm)	Cu (ppm)	B (ppm	Ba)(ppm	Sr)(ppm)	Ga (ppm	V)(ppm)
1	黒 土	黑 土	0.0 - 0.3	5.00	0.10	23	99	45	28	56	24	78	5	500	450	25	400
2	р — Д	р — Д	0.3 - 3.2	1.12	0.12	29	137	51	3 5	61	32	116	7	75	200	25	250
3	"	ロームまじり細粒砂	4.8 - 6.0	0.09	0.01	12	56	16	12	8	17	21					
4	見 和 層	粗 粒 砂	8.0 - 9.0	0.04	0.01	9	32	10	8	2	14	13					
5	"	細一中粒砂	11.0 - 12.0	0.02	0.01	9	49	12	10	8	15	6	5	100	100	20	100
6	"	粗 粒 砂	12.5 - 14.5	0.02	0.01	6	3 6	3	9	7	13	8					
7	笠 神 層	細粒砂	14.5 - 15.3	0.02	0.01	14	80	9	9	8	18	83					
8	"	"	15.3 - 18.0	0.02	0.01	12	80	5	8	8	18	75		300	250	16	30
9	"	レキまじり細粒砂	20.5 - 21.5	0.05	0.02	12	43	10	9	8	15	10					
10	石 崎 層	細粒砂	21.5 - 27.0	0.04	0.03	9	65	16	10	16	14	14					
11	"	中粒砂	27.5 - 30.0	0.02	0.01	6	73	16	16	18	12	7	2	100	100	18	60
12	"	"	30.5 - 33.0	0.02	0.02	8	40	9	10	5	16	7					
13	"	粗粒砂	36.0 - 39.0	0.02	0.01	8	32	18	6	4	13	9		150	75	15	25
14	"	細粒砂	39.5 - 42.0	0.02	0.01	14	109	20	20	40	17	13					
15	"	"	43.0 - 45.0	0.02	0.01	13	73	15	12	32	16	6		300	300	20	100
16	"	"	45.8 - 47.8	0.02	0.04	11	54	15	10	14	14	11					
17	"	"	47.8 - 50.5	0.03	0.04	10	48	13	10	11	14	9	3	300	3 50	18	75
18	"	粗粒砂	50.5 - 51.8	0.04	0.05	12	32	14	8	7	12	8					
19	上総層群	極細粒砂	51.8 - 53.0	0.04	0.04	14	62	22	11	19	17	28					
20	"	"	55.0 - 56.0	0.08	0.11	13	74	20	13	23	24	8	4	350	150	16	75
21	"	//	62.8 - 65.0	0.08	0. 3 5	13	73	13	12	19	24	8	5	300	150	18	75
22	"	"	67.0 - 69.0	0.06	0.27	14	71	11	12	21	24	9					
23	"	"	68.8 - 71.8	0.08	0.38	17	84	14	14	22	23	9	8	500	350	20	150
24	"	"	71.8 - 74.8	0.14	0.45	16	78	13	11	18	35	12					
25	"	"	74.8 – 76.8	0.20	0.42	15	69	17	12	24	27	11	10	400	300	20	50
26	"	"	77.8 – 83.8	0.12	0.45	13	71	17	10	19	27	12	10	500	3 00	20	75
27	"	"	83.8 - 86.8	0.10	0.46	14	87	14	15	22	22	15					
28	"	"	87.8 - 88.8	0.10	0.48	16	86	18	14	21	22	15	4	450	300	18	25
29	"	//	88.8 - 90.0	0.20	0.63	15	66	14	9	20	31	13					
30	"	"	90.0 - 92.0	0.17	0.58	15	63	11	9	17	24	13					
31	"	"	92.0 - 93.0	0.23	0.74	16	74	14	11	2 3	26	16	5	450	350	18	30

— 176 —

地質調査所月報(第36巻第4号)

32 " 33 " 34 " 35 " 36 " 37 "	93. 0 - 93. 75 $93. 75 - 94. 5$ $94. 5 - 95. 0$ $95. 0 - 95. 25$ $95. 25 - 96. 0$ $96. 0 - 96. 5$ $97. 0 - 97. 5$ $07. 5 - 09. 0$	0. 22 0. 15 0. 15 0. 08 0. 08 0. 18	0.66 0.62 0.44 0.29 0.29	15 14 15 15 15	74 82 92 85	14 14 19 17	11 13 17 18	23 22 31 25	26 24 3 5	15 1 3 15						
33 " 34 " 35 " 36 " 37 "	93.75-94.5 $94.5-95.0$ $95.0-95.25$ $95.25-96.0$ $96.0-96.5$ $97.0-97.5$ $07.5-09.0$	0. 15 0. 15 0. 08 0. 08 0. 18	0.62 0.44 0.29 0.29	14 15 15 15	82 92 85	14 19 17	13 17 18	22 31 25	24 3 5	13 15						
34 " 35 " 36 " 37 "	94.5 - 95.0 95.0 - 95.25 95.25 - 96.0 96.0 - 96.5 97.0 - 97.5 07.5 - 09.0	0. 15 0. 08 0. 08 0. 18	0.44 0.29 0.29	15 15 15	92 85	19 17	17 18	31 25	35	15						
35 " " 36 " " 37 " "	95. 0 - 95. 25 $95. 25 - 96. 0$ $96. 0 - 96. 5$ $97. 0 - 97. 5$ $07. 5 - 09. 0$	0.08 0.08 0.18	0.29 0.29	15 15	85	17	18	25								
36 " " 37 " "	95.25 - 96.0 96.0 - 96.5 97.0 - 97.5 07.5 - 08.0	0.08 0.18	0.29	15	77			25	18	15						
37 " "	96.0 - 96.5 97.0 - 97.5 07.5 - 08.0	0.18	0 50		//	15	15	21	21	11						
00	97.0 - 97.5 97.5 - 98.0	0 00	0. 58	14	67	21	11	33	38	15						
38 // //	07 5 00 0	0.22	0.64	16	66	19	11	32	3 5	13	15	500	450	20	75	羐
39 ″ ″	97.5 - 96.0	0.17	0.71	16	73	22	13	33	36	14						妭県
40 " "	98.0 - 99.0	0.21	0.63	16	75	25	12	39	36	16						挟.
41 " "	99.0 -100.0	0.18	0.68	12	76	18	12	26	26	11						发明了
42 " "	100.0 -100.25	0.21	0.67	15	73	24	11	40	24	13						<u></u> к
43 ″ ″	101.0 -101.2	0.20	0.71	15	67	22	11	34	37	15						ちょう
44 ″ ″	101.2 -101.6	0.24	0.65	16	62	19	9	31	36	13						ភ្ល
45 ″ ″	101.6 -101.8	0.28	0.75	12	69	19	10	33	36	14						3 66
46 " "	101.8 -102.6	0.33	0.96	14	76	17	11	34	3 5	15	5	500	400	15	25	理
47 " "	102.6 -103.0	0.34	0.89	13	78	17	12	37	39	16						離
48 ″ ″	103.0 -103.4	0.30	0.76	14	74	22	11	32	31	14						な
49 ″ ″	103.4 -104.35	0.28	0.73	16	40	21	10	31	30	14						化当
50 ″ ″	104.35-106.0	0.23	0.81	14	67	26	11	42	41	15						斧組)
51 ″ ″	106.0 -106.75	0.23	0.84	14	59	25	11	48	41	15						拔(
52 ″ ″	107.0 -108.0	0.23	0.91	16	55	24	11	46	40	15	5	500	200	17	50	金井
53 ″ ″	108.0 -109.0	0.30	0.87	14	61	28	11	47	43	15						inter a
54 ″ ″	109.0 -110.0	0.28	0.76	14	66	20	11	3 9	31	13						Haller Aller
55 ″ ″	110.0 -110.5	0.17	0.74	15	69	2 3	11	40	3 0	14						坂本
56 ″ ″	110.5 -112.0	0.17	0.70	13	68	27	11	45	33	15						.н
57 ″ ″	112.0 -113.0	0.15	0.46	15	65	27	10	45	34	15	7	3 00	200	15	50	-vur
58 ″ ″	113.0 -114.0	0.19	0.68	13	74	20	10	31	3 3	15						女藤
59 ″ ″	115.0 -116.8	0.17	0.57	14	73	19	11	28	30	14						
60 " "	116.8 -119.8	0.22	0.70	15	66	25	11	43	37	18	8	500	400	20	75	(I
61 " "	119.8 -122.8	0.24	0.81	14	73	22	11	39	38	17						
62 ″ ″	122.8 -125.8	0.28	0.82	14	68	29	11	52	37	19	8	400	250	18	75	
63 ″ ″	125.8 -128.0	0.29	0.81	16	70	27	11	51	36	18						
64 ″ ″	128.0 -128.8	0.28	0.91	14	73	27	11	44	3 5	16						
65 ″ ″	128.8 -129.5	0.29	0, 93	14	70	26	10	38	3 5	16						
66 " "	129.5 -130.0	0.27	0.80	13	71	27	10	44	34	18						

— 177 —

第1表 (つ づ き)

No.	試 料	岩 質	深さ(m)	С %	s %	Pb (ppm)	Zn (ppm)	Ni)(ppm)	Co (ppm)	Cr (ppm)	Li (ppm)	Cu (ppm)	B (ppm	Ba)(ppm)	Sr (ppm)	Ga (ppm)	V)(ppm)
67	上総層群	極細粒砂	130.0 -130.5	0.25	0.87	14	72	25	9	38	32	17	10	400	400	20	75
68	"	シルト	130.5 -130.8	0.34	0.69	13	88	31	10	46	40	18					
69	"	"	131.0 -131.75	0.35	0.99	16	67	22	9	40	37	19					
70	"	"	131.75–132.5	0.33	1.14	14	73	27	10	47	41 -	20					
71	"	"	132.5 -133.25	0.37	1.04	16	74	25	9	46	46	20	8	500	300	20	75
72	"	"	133.25-134.0	0.30	0.80	15	67	21	9	39	35	18					
73	"	極細粒砂	134.0 -134.75	0.45	1.14	17	84	24	10	46	41	22					
74	"	"	134.75-135.0	0.41	1.09	13	82	24	10	45	40	21					
75	"	11	135.0 -135.5	0.41	1.06	15	85	24	10	45	39	22					
76	"	"	135.5-136.25	0.40	1.08	13	84	26	10	46	40	20	7	450	350	18	75
77	"	"	136.25-137.0	0.36	0.92	17	84	18	9	34	31	18					
78	"	11	137.0 -138.3	0.31	0.83	14	83	16	9	30	35	16					
79	"	シルト	138.3 -139.3	0.41	0.86	13	81	21	10	37	45	20					
80	"	"	139.3 -140.3	0.52	1.13	16	84	22	9	39	44	19					
81	"	"	140.3 -141.3	0.55	1.27	15	87	24	10	42	45	21	8	450	450	20	75
82	"	//	141.3 -142.3	0.40	0.86	13	83	19	9	38	43	16					
83	"	"	142.3 -143.3	0.42	0.92	14	83	20	9	38	40	16					
84	"	"	143.3 -145.3	0.43	1.25	14	79	18	9	3 6	41	15					
85	"	極細粒砂	145.3 -146.3	0.43	0.94	17	82	20	10	43	36	19	7	400	300	20	75
86	"	"	146.3 -147.8	0.35	0.83	15	81	18	10	38	34	16					
87	"	シルト	147.8 -148.8	0.31	1.03	15	82	19	10	3 5	34	18					
88	"	"	148.8 -149.3	0.32	0.90	14	82	18	10	36	33	16					
89	"	"	149.3 -149.8	0.36	0.86	15	89	20	9	40	36	16					
90	"	"	149.8 -150.8	0.38	0.92	16	83	20	10	37	34	18	10	500	500	20	100
91	"	"	150.8 -151.8	0.51	1.11	14	80	18	10	34	33	19					
92	"	"	151.8 -152.8	0.32	0.98	13	83	17	10	31	3 2	16 .					
93	"	"	152.8 -153.8	0.33	1.02	14	82	17	10	3 2	33	16					
94	"	"	153.8 -154.8	0.71	1.56	16	87	32	10	58	51	23					
95	"	"	154.8 -155.8	0.37	0.82	14	80	30	9	52	44	17	8	450	450	20	75
96	"	"	155.8 -156.8	0.29	0.86	13	90	17	9	37	3 0	13					

斑

質調査所月報(第36巻

第 4 号)



第3-1図 試錐試料における微量元素含有量の深度分布

— 179 —



第3-2図 第3-1図つづき

- 180 --



- 181 --



地質調査所月報(第36巻第4号)



第3-4図 第3-1図つづき

- 182 --

0.05%と少ないのに対し、上総層群では0.04-0.71%と 多く、しかも、全硫黄含有量の場合と同様に、多少リズ ミカルな変化を示しながら全体としては上位ほど少なく なる.

有機態炭素の形態そのものは、明らかではないが、上 総層群の堆積環境が浅海性へと移行したことと考え合わ せると、上部では下部に比べて有機態炭素の保存が悪か ったのではないかと予想される.また、含有量のリズミ カルな小変化からは、全硫黄含有量の場合と同様に、水 深の変動が推察される.

TERASHIMA et al. (1983)は、有機態炭素/全硫黄の比を 用い、現世の泥質堆積物では、淡水成ではその比は平均 で9以上、海成では6以下というように、淡水成堆積物 の方が高いと報告している.同様にして有機態炭素と全 硫黄との比を求めたところ、第4図に示されるように、 下総層群・上総層群とも4以下の低い値となった.特 に、上総層群では1以下とさらに低い値をとり、海成層 の一般的な特徴を示している.

リチウム・クロム含有量の深度方向分布においても、 全硫黄・有機態炭素と同様な傾向がみられる.リチウム は、下総層群で 12-18 ppm であるが、上総層群になると 17-51 ppm と多くなる. KEITH and DEGENS (1959)は、 海成頁岩においてリチウム含有量が多いと報告している が、上総層群の極細粒砂においてもリチウム含有量が多 くなる傾向がみられることは興味深い.クロムも、石崎 層での2点(試料番号14・15)を除くと、下総層群では2-18ppm であるが、上総層群で17-58 ppm と含有量が多 くなっている.しかも、上総層群では上位に向かって減 少する傾向がある.

第2表に、これらの元素の他に銅・鉛・亜鉛・ニッケ ル・コバルトを含めて、各層毎の含有量の最大値・最小 値及び平均値を示した.全般的に、下総層群では、上総 層群に比べ含有量の少ないことがわかる.

上総層群に注目して各元素の含有量の深度分布を調べ てみると、先に述べた全硫黄・有機態炭素・リチウム・ クロムの他に、銅・ニッケルも下位から上位に向かって 含有量が減少する傾向を示していることが分かる.一 方、鉛・コバルト・亜鉛の含有量については、あまり顕 著な変化は認められなかった.

幾つかの試料を選び出し、ホウ素・バリウム・ストロ ンチウム・ガリウム・バナジウムの定量を行ったが、バ リウム・ストロンチウムの含有量が下総層群よりも上総 層群において多く、しかも上総層群においては、試料に よって若干の変化を示している. Goldschmdt (1932, 1954)がホウ素含有量は淡水成堆積物よりも海成堆積物



第4図 有機態炭素と全硫黄の比の深度分布

中に多いことを報告して以来, DEGENS et al. (1957)や POTTER et al. (1963)をはじめとする多くの研究者により 堆積物中のホウ素含有量の分析と研究がなされている (WALKER, 1975; ほか).本研究においても,堆積水深の 変動に伴う濃度変化を期待したが,分析の結果では変化 はほとんど認められなかった.ガリウムは,KEITH and DEGENS (1959)によって海成頁岩より淡水成頁岩の方に 多く含まれるといわれている.本研究の分析試料は,海 成で,堆積水深の変動が推定されるが,ガリウムの含有 量変化は認められなかった.パナジウムについても,含 有量の変化はほとんど認められなかった.

4.2 粒度との関係

分析に供した試料は、8割近く(n=78)が上総層群の 極細粒砂及びシルトである.

第3表には、全硫黄・有機態炭素・銅・鉛・亜鉛・ク ロム・ニッケル・コバルト・リチウムの存在量の最大値 ・最小値及び平均値を示してある.また、砂岩・頁岩に

-183 -

地質調査所月報(第36巻第4号)

													-
				C (%)	\$ (%)	Pb (ppm)	Zn (ppm)	Ni (ppm)	Co (ppm)	Cr (ppm)	Li (ppm)	Cu (ppm)	
	黒 土	(n=1)	AVE	5.00	0.10	23	99	45	28	56	24	78	
~~~~~		(n=2)	AVE	0.61	0.07	21	97	34	24	35	25	69	
			MIN	0.09	0.01	12	56	16	12	8	17	21	
	н — Д		MAX	1.12	0.12	29	137	51	35	61	32	116	
			SD	0.52	0.05	9	41	17	12	27	8	48	
			AVE	0.03	0.01	8	39	8	9	6	14	9	
	-	(m. 2)	MIN	0.02	0.01	6	32	3	8	2	13	6	
	見和層	(n=3)	MAX	0.04	0.01	9	49	12	10	8	15	13	
下			SD	0.01	0.00	1	7	4	1	3	1	3	
44		-	AVE	0.03	0.01	13	68	8	9	8	17	56	
総	** ** 17	(m. <b>2</b> )	MIN	0.02	0.01	12	43	5	8	8	15	10	
5-1	立仲眉	(11=5)	MAX	0.05	0.02	14	80	10	9	8	18	83	
僧			$\mathbf{SD}$	0.01	0.00	1	17	2	0	0	1	33	
群			AVE	0.03	0.02	10	58	15	11	16	14	9	
	<b>大</b> 体 同	(0)	MIN	0.02	0.01	6	32	9	6	4	12	6	
	<b>~</b> 崎 層	(n=9)	MAX	0.04	0.05	14	109	20	20	40	17	14	
			SD	0.01	0.01	2	23	3	4	12	2	3	
			AVE	0.27	0.77	15	75	21	11	<b>3</b> 5	34	16	
	山然屋形	(n - 78)	MIN	0.04	0.04	12	40	11	9	17	17	8	
	工芯層群	$(0 1 = \mathbf{n})$	MAX	0.71	1.56	17	92	32	18	58	51	28	
			SD	0.12	0.27	1	9	5	2	10	7	3	

第2表 各層毎の微量元素の平均存在量とその範囲

	第	3	表	上総	層群に	おけ	る	粒度別	の微	と 量 テ	ī素	存在	Et
--	---	---	---	----	-----	----	---	-----	----	-------------	----	----	----

			C (%)	S (%)	Pb (ppm)	Zn (ppm)	Ni (ppm)	Co (ppm)	Cr (ppm)	Li (ppm)	Cu (ppm)
		AVE	0.22	0.68	15	73	20	11	34	32	15
التح واوار محارك تحار	( 57)	MIN	0.04	0.04	12	40	11	9	17	17	8
極細粒的	> (n=5/)	MAX	0.45	1.14	17	92	29	18	52	43	28
		SD	0.10	0.24	1	9	5	2	10	6	3
		AVE	0.40	1.00	14	81	22	10	40	39	18
5. N. I	(n - 91)	MIN	0.29	0.69	13	67	17	9	31	30	13
~ ~ r	(n=21)	MAX	0.71	1.56	16	90	32	10	58	51	23
		SD	0.10	0.19	1	6	5	0	6	6	2
砂 岩	<u>+</u> *				7	16	2	3	35	15	10**
 頁 岩	4* 1				20	95	68	19	90	66	45

* TUREKIAN and WEDEPOHL (1961) による. ** Rose et al. (1979) による.

おける平均存在量(TUREKIAN and WEDEPOHL, 1961)も あわせて示した.

未固結の極細粒砂やシルトを,砂岩・頁岩と単純に比 範囲内と言えないこともない.一方,ばらつきの 較することは問題があるが,各元素とも砂岩と頁岩の平 極細粒砂よりもシルトにおいて狭くなっている.

均存在量のほぼ間にある. 極細粒砂とシルトとでは、シ ルトで幾分多いという傾向が認められるが、ばらつきの 範囲内と言えないこともない.一方,ばらつきの範囲は 極細粒砂よりもシルトにおいて狭くなっている.

第4表 上総層群における微量元素間の相関係数



砂岩<極細粒砂<シルト<頁岩と微量元素の含有量の 変化が一般的で本試料の場合にもあてはまるのか、ま た、堆積時の水深という堆積環境の変化がこうした結果 をもたらしているのかについては、各々の元素の運搬・ 堆積・移動を決定する多くの因子が複雑に関係してお り、今のところ明らかではない.

## 4.3 微量元素相互の関係

上総層群では、深度とともに元素含有量に変化が見ら

れたので、各元素間の相関係数を求めた.その結果を第 4表に示した.また、5%の危険率で相関の有無を第5 図に示した.この図で太い線は強い相関を、破線は負の 相関を示し、弱い相関は省略した.

これを見ると、全硫黄・有機態炭素・リチウム・クロ ム・ニッケルが相互に良く相関していることが分かる. 一方、コバルトは、これらの元素とは負の相関を示して いる.また、極細粒砂とシルトとに分けて相関を調べた

## 地質調查所月報(第36巻第4号)



第5図 上総層群における微量元素含有量の相関

が,相関パターンは同一である.

一方,これらの9成分元素含有量と岩質とを用いて主 成分分析を行った. 第一主成分及び第二主成分の寄与率 がそれぞれ48%、15%であり、第一主成分が大きな因子 となっていることが分かる. その第一主成分ベクトルの 要素は、有機態炭素・全硫黄・リチウム・クロム・銅・ ニッケルのようないずれも相互に相関係数の高い元素に 大きな重みがついている。第二主成分ベクトルでは, 亜 鉛・ニッケル・岩質に大きな重みがついている.この2 つの主成分を座標として各点を図示したものが第6図で ある.全体としては分散しているが、深度96mまでの試 料は第4象限に、96m-130.5mの試料が横軸の負の近傍 に、130.5 m 以深の試料は第1・第2象限に分布してい る. さらにシルト試料は、第1象限に集まる傾向がみら れた. このように、主成分分析分布図上において堆積時 の水深に対応する深さごとに、まとまったグループをな してプロットされていることは、化学組成が水深の変動 に対応して変化していることを示している。これらの元 素が、どのような形態をとって相互に相関しているのか は,明らかではない.

#### 4.4 堆積環境と微量元素

4.1で示したように、下総層群と上総層群とでは、全 硫黄・有機態炭素・リチウム・クロムなどの元素含有量 に違いが見られた.これは、石崎層が上総層群に不整合 に重なることから分かるように、堆積環境の変化があっ たものと考えられる. 下総層群が,浅海性・酸化的な初 生環境であり,しかも,その後陸水の影響を受けたため に上総層群との間に含有量の差が生じたのであろう.

上総層群に注目すると、全硫黄・有機態炭素・リチウ ム・クロム・ニッケル・銅・ストロンチウムの含有量 が、試料採取深度にともなって変化する.上総層群は、 浅海へ移行する一連の堆積物と言われており、これらの 微量元素含有量が、それに伴って変化していることが明 らかとなった.特に、全硫黄・有機態炭素含有量等は、 堆積水深の変動パターンと一部類似した変化を示した. 従って、当地域において、これらの元素含有量が堆積環 境(特に水深)の変動を反映した存在パターンを示すと考 えられる.

堆積物中に含まれる元素の中で、堆積環境指示元素と して知られているのは、ホウ素、ガリウム (Porter et al., 1963; KEITH and DEGENS, 1959), 硫黄 (KEITH and DEGENS, 1959; 狛ほか, 1974; 寺島ほか, 1981), リチウ ム、バナジウム、セリウム (SHIMIZU and MASUDA, 1977) であり、また、トリウム・ウラン比 (ADAMS and WEAVER, 1958), 炭素・窒素比(中井ほか, 1982), ホウ素・ガリウ ム・ルビジウムの三角ダイヤグラム等の種々の元素の組 み合わせも検討されてきている. 硫黄・リチウムが、同 じような海成堆積物でありながら、堆積水深の異なる試 料においてその含有量に変化が認められることは興味深 い.



本地域の堆積物に含まれる微量元素が,この様な含有 量の変化を示す要因としては,続成時の元素の移動・濃 縮等の変化もあろうが,一次的には,

- ① 堆積時の水理条件の変動に伴い,溶液(海水・淡水等)から沈積する量若しくは取り込まれる量が変化した。
- ② 堆積物を供給する後背地の変化により、砕屑物の 質的変化を生じ、含有量の変化を引き起こした。
- ③ 一定時間内に溶液から沈積する量または取り込まれる量は変わらないが、砕屑物の供給速度が変化して含有量に変化をもたらした。

等が考えられる.

堆積物は二次的な続成作用の過程を経ており、本地域

において、この中のどの作用が卓越していたのかは明言 できない.4.2でも述べた様に、粗粒砂・中粒砂・極細 粒砂・シルトと粒度組成に変化があることから、これら が複雑に関係しているものと考えられる.

堆積環境の変化,例えば海水域から淡水域という様な 変化によって生ずる元素含有量の変化を知るためには, 元素含有量変化から②・③の要因の寄与を差し引いて① によるものを明らかにしなければならないであろう.単 に,全岩の含有量のみで考える場合,Hnsr(1968)も指 摘しているように堆積速度も考慮しなければならない. そのためには,ある大きさの粒子成分を分析したり,供 給物中のある元素との比をとって比べることも,有用な 知見を与えることであろう.こうした点は今後の課題で ある.

# 5. まとめ

茨城県茨城町における鮮新世一更新世の海成堆積物を 主とする深度200 m の試錐コア試料中の全硫黄・有機態 炭素・銅・鉛・亜鉛・クロム・ニッケル・コバルト・リ チウム・バリウム・ストロンチウム・バナジウム・ホウ 素・ガリウムの分析結果と,堆積時の水深の変動との関 係を検討した.

中一上部更新統の堆積物である下総層群(深度 8.0 m-51.8 m)においては、全硫黄・有機態炭素・クロム・リ チウムをはじめとして、今回分析した元素の多くについ て存在量が少なく、浅海の酸化的な環境で堆積したもの と考えられる.

鮮新世一更新世前期の堆積物である上総層群(深度 51.8m以深)は、古生物群集の変遷からみると、下部で 浅海区下部(主に  $N_4$ )、上部で浅海区上部(主に  $N_1$ )の環 境が推定されるが、その試料中の全硫黄・有機態炭素・ クロム・ニッケル・リチウム・ストロンチウムの存在量 は、上位に向かって減少する傾向がみられた。また、こ れらの元素存在量のリズミカルな変化は、堆積水深の変 動と類似しており、両者は対応しているものと考えられ る.

#### 6. 謝辞

本研究を行うに当たり,発光分光分析法の御指導をし て頂いた地質調査所技術部伊藤司郎技官,資料等に関し て便宜をはかって頂いた同所地質部滝沢文教技官・地殻 熱部金原啓司技官に厚く感謝します.また,本稿をまと めるに当たり,種々有益な御教示をいただいた同所技術 部藤貫正技官に厚く御礼申し上げます.

# 文 献

- ADAMS, J. A. S. and WEAVER, C. E. (1958) Thorium to uranium ratios as indicators of sedimentary processes: Example of concept of geochemical facies. Bull. Amer. Assoc. petrol. Geol., vol. 42, p. 387–430.
- AOKI, N. and BABA, K. (1980) Pleistocene mulluscan assemblages of the Boso Peninsula Central Japan. Sci. Rep., Inst. Geosci., Uni. Tsukuba, Sec. B, vol. 1, p. 107–148.
- BERNER, R. A. (1981) A new geochemical classification of sedimentary environments. Jour. Sed. Petrol., vol. 51, p. 359–365.

- DEGENS, E. T., WILLIAMS, E. G. and KEITH, M. L. (1957) Environmental studies of carboniferous sediments Part I: Geochemical criteria for differentiating marine from fresh-water shales. Bull. Amer. Assoc. Petrol. Geol., vol. 41, p. 2427–2455.
- GOLDSCHMIDT, V. M. (1954) Geochemistry, Clarendon Press, Oxford, 730 p.
- ------ and PETERS, C. (1932) Zur Geochemie des Bors. Nachr. Ges. Wiss. Goettingen, Math. -physik. kl., III, p.402–407.
- HIRST, D. M. (1968) Relationships between minor elements, mineralogy and depositional environment in carboniferous sedimentary rocks from a borehole at Rookhope (Northern Pennies). Sed. Geol., vol. 2, p.5–12.
- KEITH, M. L. and DEGENS, E. T. (1959) Geochemical indicators of marine and fresh-water sediments. *Researches in Geochemistry*, Jone Wiley & Sons, p. 38–61.
- 中井信之・太田友子・藤沢 寛・吉田正夫(1982) 堆積物コアの炭素同位体, C/N 比および FeS₂含有量からみた名古屋港周辺の古気候, 古海水変動.第四紀研究, vol.21, p.169-177.
- OYAMA, K. (1973) Revisoin of Matajiro Yokoyama's type mollusca from the Tertiary and Quaternary of the Kanto area. *Palaeontological Society of Japan, Special Papers*, no.17, 148 p.
- POTTER, P. E., SHIMP, N. F. and WITTERS, J. (1963) Trace elements in marine and fresh-water argillaceous sediments. *Geochim. Cosmochim. Acta*, vol. 27, p. 669–694.
- 坂本 亨・相原輝雄・野間泰二(1981) 石岡地域の 地質.地域地質研究報告(5万分の1図幅), 地質調査所,47 p.
- SHIMIZU, H. and MASUDA, A. (1977) Cerium in chert as an indication of marine environment of its formation. *Nature*, vol. 226, p. 346–348.

寺島 滋(1979) 赤外吸収分析法による岩石, 鉱石,

- 188 --

## 茨城県茨城町における GS 66 試錐試料の化学組成(金井 豊・坂本 亨・安藤 厚)

堆積物中の全炭素,全硫黄,炭酸塩炭素, 非炭酸塩炭素の定量. 地調月報, vol. 30, p. 609-627.

- ・稲積章生・石原舜三(1981) 中国,四国地 方の泥質岩中の炭素と硫黄.地調月報, vol. 32, p. 167-181.
- TERASHIMA, S., YONETANI, H., MATSUMOTO, E. and INOUCHI, Y. (1983) Sulfur and carbon contents in recent sediments and their relation to sedimentary environments. *Bull. Geol. Surv. Japan*, vol. 34, p. 361–382.

TUREKIAN, K. K. and WEDEPOHL, K. H. (1961)

Distribution of the elements in some major units of the earth's crust. *Geol. Soc. Amer. Bull.*, vol. 72, p.175–192.

- WALKER, C. T. (1963) Size fractionation applied to geochemical studies of boron in sedimentary rocks. Jour. Sed. Petrol., vol. 33, p. 694-702.
- (1975) Geochemistry of Boron. Academic Press, 414 p.

(受付:1984年10月1日;受理:1985年1月16日)