川崎地区水位・水質観測井について(その5水質編)

池田喜代治・阿部喜久男 (技術部化学課)

1. まえがき

関東大震災(M.: 7.9)が1923年に南関東に起って以 来 既に52年経過した.

今日では 当時よりはるかに人口は増加し 交通網は 発達し 建造物は高層化し さらに東京湾に面してはオ イルタンクの林立するコンビナート化した工場群の存在 のために もしも関東大震災と同じ規模の地震が起こっ たら 予測もつかない大災害を招くことになるだろう. もし地震が予知できれば 地震のもたらす災害を最小限 に押えることが可能なのだが.

一昨年の暮 川崎市東部地域に直下型の地震が起こる かも知れないという地震警報があった. これは 昭和 46年頃から 川崎市の元木町で 4cm の地盤の隆起が観 測されたためである.

この警報が発せられてから 関係諸機関は 日本での 地震予知研究を進める上での一つのテストフィールドと して大きなエネルギーを注入し 地質調査所も隆起現象 の解明のために調査活動を行なってきた.

川崎地区の水位・水質観測井(以下 川崎GS観測井 とする)での諸観測も この調査活動の一端として行な われているもので 今回は ここに設置された水質自動 観測装置の設置の意味 装置の概要およびこれまでに得 られた測定結果などについて述べる.

2. 地震の前兆現象としての地下水の変化について 川崎地区の地盤隆起に関しては 地震予知連絡会会報



写真① 水位・水質観測井 ちようど川崎球場の外野席の直ぐうしろに 位置する 右側は井戸小屋 左側は観測小屋となっている

第14 15巻 当所の地質ニュース 254 256 262の各 号 それに新聞紙上などにも その経緯 内容が詳しく 報ぜられているように 関係諸機関が行なった中間的な まとめから 昭和50年5月 地震予知連絡会は 「川崎 地区の地盤の隆起現象は地下水の水位の回復と関係があ る」旨の発表をし 「今後も諸観測を集中的に行ない 今後の経過を監視し 現象解明に努める必要がある」と 結んでいる. このように 川崎の地盤変動は地下水に 大きなかかわりがあることがわかったが 本来 地震と 地下水とは大きなかかわりがあり わが国で起こった過 去の地震の際に 地下水の噴出や 水位の変化が起こっ た例 ときとしては地震の前に水位の変化が起こったと いう記録があるといわれている.

最近 地殻内で起こる地震の先行現象について Somo-IZ らはダイラタンシー・モデルという仮説(地殻にスト レスが高まると微小割目を生じ 体積が膨張し その部 分への地下水流入などに伴う各種の地震先行現象を発生 するという説)を発表している. この仮説を裏付ける 現象が起こっていれば 地下水と岩石との間に起こる相 互作用のために地下水に変化を生じ たとえば 地下水 中のラドン (Rn) や そのほか 溶存化学成分に変化を 与えることが期待できる. したがって 地下水につい てラドン 水質 ガス等を連続観測することによって地 震の前兆現象をとらえることができる可能性がある.

この可能性は ソ連ではタシケント地震の前兆として



写真② 井戸小屋内にある観測井の管頭部 -44mの深度に設置してあ る水温センサーの電極ケーブルが見える

この地区の地下水中のラドン濃度が約3倍に増加したの ちに地震が起こり 地震発生直後に平常値に戻ったと報 告されているように またそのほかの地下水の溶存化学 成分の変化が起こったことで確認されている.

中国では 地下水の変化(地下水の水位 泡・濁りの 異常 ラドン濃度の変化など) 地電流 土地傾斜の変 化 それに動物の異常な行動などをあわせて検討し 地 震の発生を予測している. 1975年2月4日に起こった 遼東半島南部の営口 海域一帯の地震(M.:7.3)は 地震の前兆をとらえることによって地震発生の予知に成 功し すでに大きなニュースとして報道されたとおりで ある.

昨年 地質調査所が 川崎東部地区の地盤隆起の目玉 の付近に 川崎GS観測井を掘さくし 地下水中のラド ン 水質 ガス等の観測を行なってきたのは 地下水の これら諸項目が 前述のように地震の先行現象に伴って 変動する要素であり 長期的な観測によって隆起原因の 実態究明に役立てることができるからである.

3. 川崎GS観測井の位置と地球化学的背景 川崎GS観測井は 川崎駅の東側 約 1km の富士見 公園内にある. この付近は 第1図のように川崎の異 常な地盤隆起の中心部に近い所であって また 川崎ガ ス田として開発された多摩川河口域に含まれている 川 崎東部のガス鉱床地区については 当所 燃料部の福田 技官ら(地質ニュース 256 号)によると

「このガス鉱床には 一般の海成層中の水溶性ガス鉱 床には見られない地化学的な異常が認められる. すな わち ガス付随水(地層水)中の塩化物イオン(Cl-)濃 度の分布は地層面と斜交しており(第2図) 周辺の同 じ深度のところよりも 著しく高い値を示している. たとえば 川崎駅付近の川崎SR2および3という坑井 から11当り4gという塩化物イオン濃度を示す水が



地下100m 近くまで上昇していることが知られている. これは先に述べた断層[川崎-鶴見付近では断層(60°~80° 傾斜の正断層で東西性 南落ちのものが多い)の発達が著しい] の影響によるものであろう」と述べている.

このような地化学的な背景は 第3図で示すように 川崎GS観測井のコア間隙水中の塩化物イオン濃度でも 裏付けられる 深度100m付近からコア間隙水中の塩化 物イオン濃度は著しく増加しはじめ 1,000mの深さで は約16,000mg/lの濃度になっている. また同図のア ンモニウムイオン(NH₄+)濃度の垂直分布は全般に著し く高く 100~200mg/l であることから 地層中の間隙 水は 比較的 浅いところまで塩分濃度の高い天然ガス 付随水としての性格をもっていることが知られる.

なお 川崎GS観測井の掘さくによって明らかになっ





た坑井地質は次のとおりである(福田ほか4名 地質ニ ユース 256 号).

A層	$3 \sim 30 \mathrm{m}$	冲積層
C層	$30 \sim 701 \mathrm{m}$	上総層群
D層	701~1,016m	鎌倉(三浦)層群

であるので 800m 以深にストレーナー(収水層)深 度をもつ本井の地下水は 鎌倉層群の地層中に分布する ものである.

ここで川崎GS観測井の坑井の仕上げ深度およびスト レーナーを次に示す.



写真③④ 観測小屋内に設置した水質自動観測装置

第1表 川崎GS観測井の地下水の水質および溶存ガス組成

水 質 (mg/l)	川崎GS観測井				標	準	海	水
pH		7.5						
HCO3-		410	140					
Cl⁻	1	6, 280		18, 980				
SO4 ²⁻		4.1		2, 649				
Br ⁻		82.2		65				
I-		20.4		0.05			05	
Na^+	•	ə, 310		10, 556				
K+		310		380				
Ca ²⁺		440		400				
Mg^{2+}		200		1, 272				
NH_4^+		105		_				
Fe ²⁺		3.8				00		
Fe ⁸⁺		1.9		ſ	} 0.002~0.		02	
Mn		0.19		0.001~0.01			01	
SiO ₂	80.0		0.04~8.6					
COD		107		_				
ガ ス 組 成 (vol.%)								
CH4	N_2	CO_2	A	٩r	(C₂H	6	
98.97	0.54	0.39	0.	0.08		0.01	L	

仕上げ深度	83.89mまで 245mmø CP
	1,016mまで 114mmø CP
ストレーナー深度	808.70 \sim 819.02m (10.32m)
	861.10~1,015.74m (154.64m)

4. 川崎GS観測井の地下水の水質とガス組成

本井の地下水の水質分析結果を 海水の値と比較しや すいように併記して第1表に示し また地下水から分離 するガスの組成を同表に掲げた.

地下水の水質は 前述の深度 1,000m 付近のコア間隙 水中の塩化物イオン濃度とほぼ同じで 海水に匹敵する 濃度であるが 硫酸イオン (SO4²⁻) マグネシウムイオ ン (Mg²⁺)が海水より著しく少なく またアンモニウム イオン よう素イオン (I⁻)が海水より著しく多い特徴 を示し 間隙水と同様に天然ガス付随水としての水質で ある. ナトリウムイオン (Na⁺) と塩化物イオンを主 体とした Na-Clが全溶存成分の90%以上を占める水質 である.

含有するガスは メタン(CH₄)約99%の良質な天然 ガスとしての組成である.

5. 水質自動観測装置の測定項目

地下水の水質から 地殻内の変化についての情報を得 ようとする場合の測定項目は 水質を端的に表現し 地 球化学的に意味のあるものでなければならない. しか も測定結果が 即刻 絶えず得られる連続測定のできる

1∕min 320

i280 湧

²⁴⁰水 200量

210

160

120 80

10

主な地震(震度Ⅲ・,Ⅳ・,Ⅴ○)



ものが都合がよい. 川崎GS観測井に設置する水質自 動観測装置は 上述の考え方を基本として計画し 電導 度と水温を測定項目として選んだ.

電導度(現在改訂中の JIS K0101 では電気伝導率 となる)は 水中の溶存成分の総イオン濃度と関係があ 一般に地下水は陰イオンとして塩化物イオン る. 碲 酸イオン 炭酸水素イオン (HCO3⁻)を また 陽イオ ンとしてナトリウムイオン カリウムイオン(K+) t ルシウムイオン(Ca²⁺) マグネシウムイオンを主成分 としている. これらのイオンのほかに微量成分が含ま れるが こうしたイオンの総和が電導度と関係がある. したがって 溶存化学成分の濃度の変化が起これば電導 度は 当然変化するので 水質の変化を電導度でチェッ クするのは非常に都合がよい. また電導度の装置は 技術的に 連続測定上のトラブルが少ないこと 精度 安定性などの優れた諸点を備えている. 参考までに溶 存成分総量 (TDS) と電導度 (EC) との関係式の一例を 次に示す.

TDS (mg/l)=EC $(\mu \sigma/cm) \times 0.67$

水 温 も地下深部における地殻の異常についての情報 を得るのに適した項目と思われる. ソ連の "Dzhetv-Oguz"温泉の地震前におこった水温の変化や わが国の 松代地震で反覆しておこった余震の前後での水温の変化 などを第4 5図に示した. 水温測定装置も測定精度 安定性などの点で連続測定を行なうのに適している.

水質自動観測装置の設計上のポイント 6. 川崎GS観測井の地下水は 前述のように高塩分濃度 である. したがって 電導度の測定レベルが非常に高 いため 水質の微少な変化をとらえるには測定レベル部 分を拡大する必要があると考え 水温も同様な考え方で 装置の条件を決定した. また装置自身を含めて設置場 所が野外の観測小屋であり とくに夏期と冬期には気温 の影響を受けやすいので 年間を通じて 正しい連続観 測ができるだけの性能を保持しなければならない. Σ





温度

涌水量

れらのことを基本として 次の諸項目を基準として装置 の設計・作成をした.

- ① 水温 電導度を連続測定し 自記記録が可能であること.
- \mathcal{O} 水温 電導度の変化部分の拡大測定が可能で 拡大部分の 自記記録が可能であること.
- (\mathfrak{R}) 温度センサー(電極ケーブルも含めて)は 高塩分地下水 に対して耐久性を有し 追従性に優れており ヤンサート 電極ケーブル間のシールドが完全であること.
- ④ 電導度センサーは測定範囲が広く 再現性 耐久性 安定 性などの諸特性が優れていること。
- ⑤ 装置全体 (センサー部 測定部 記録部)の耐久性 安定 性がよく 十分な精度をもつこと.

7. 水質自動観測装置の構成

前項の設計・作成基準で具体化した装置の構成を第6 図に示す また仕様は次のようにした.

装 置 仕 様 温 度 測 1. 定 金属センサー(ニッケル)による温度測定 測 定 方 式 測定範囲 $0\sim 50^{\circ}C$ 精 度 $0.5^{\circ}C$ 0~50°C間の任意の温度 拡大測定範囲 ±2°C フルスケール 2. 電導度測定 測定方式 四電極法による電導度測定 洄 定範囲 0~50m ♂/cm 精 度 5% 温度補償範囲 5~35°C (自動) 拡大測定範囲 0~50m 0/cm 間の任意の電導度 $\pm 3m\sigma/cm$ $\nabla \nu x f - \nu$ 3. 記録計

式 電位差計方式

方







入 カ	$0\sim 10 \text{mV}$
目盛の長さ	180mm
指示精度	全目盛の±0.5%
不感動範囲	全目盛の0.1%
平衡時間	全目盛移動2.5秒
記録個所数	6 個所
チャート速度	12.5mm/h 2.5mm/h

観測装置は第7図のように観測小屋内に設置し 観測 井の水中ポンプが連続揚水(揚水量約6m³/日)している 地下水を絶えず測定している.

装置の外観は(第8図)幅570cm 高さ1,500cm 奥 行 630cm で 装置の下部に電導度の測定槽が設けてあ り 電導度センサーがこの槽にセットされている. 地



第7図 水質自動観測のフローダイヤグラム

下水はガスセパレーターを経て絶えず測定槽に流入し オーバフローで排水される.

水温センサーは 地表から-44mの深度の井戸内に設置し ここでの水温を絶えず測定している.

8. 測定結果

本装置による水質の自動観測は 昨年の10月1日から 測定を開始し 測定結果は刻々と記録紙上に記録されて いる. 測定開始からの水温・電導度の測定結果を第9 図に示す.

最初の1か月余り 11月上旬までは 水温 電導度と もに変動が大きく 井戸の仕上直後の不安定期がしばら く続いたことを示している. またこの間に一度 水中 ポンプが停止するトラブルがおこったが この間の揚水 停止によって水温が低下している. 11月上旬以降 よ うやく 水温 電導度ともに定常値となり その後の変 化は両項目ともに非常に少ない. 定常値になってから の水温は 20.4°C 変動幅は±0.05°Cで極めて安定であ 電導度は定常値になった11月上旬以降は 45.3± る. 0.3m^で/cmであって やはり安定である. 電導度のこ の変動幅は 第10図に示した塩化物イオン濃度と電導度 との関係(実験によって求めた)からわかるように 塩 化物イオンとして±140mg/lの変動に相当している.

前述した水温の変動は 主として1月中旬から2月下 旬の間におこった日変化による. この間の記録紙をみ ると(第11図) 朝の7~8時に最低を 午後の3~4 時に最高を示していることが水温の拡大目盛(0.04°C/ 1目盛)で読み取れる.



電導度についても水温と同様な日変化が観測されて 朝6~7時に最低 午後2~5時に最高を記録している. これらの高低差は 拡大目盛で5目盛程度であって電 導度として0.3m♡/cm(0.06m♡/cm/1目盛)に相当す る.

両項目の日変化は 最高 最低の時間が ほぼ一定で あり 極寒の時期に表われた現象であるので 気温の影 響が非常に僅かであるが 地下-44mの水温に及んでい



現在までのところ 水温 電導度の両測定結果は 非 常に安定であり 特に水質の変化はおこっていない.

文 献

建設省国土地理院(1975):地震予知連絡会報 第14巻

- 建設省国土地理院(1976): 地震予知連絡会報 第15巻
- 福田理・垣見俊弘・河内英幸・高木慎一郎・田中信一(1976): 川崎地区水位・水質観測井について ~その1 坑井編① ~ 地質ニュース No. 259
- 岸和男・永井茂 (1974) :川崎における異常地盤隆起の原因を 探る 地質ニュース No. 254
- 岸和男(1976):川崎地区水位・水質観測井について その4 施設・設備と水位変化 地質ニュース No. 262
- 脇田宏 (1976) :地球化学的方法による地震予知の研究 ぶん せき 1976-1号
- 脇田宏・野津憲治(1976):地球化学的方法による地震予知 論文集
- 野口喜三雄・上野精一・西井戸敏夫(1969) : 松代群発地震に ともなう温泉水の変化に関する地球化学的研究 温泉科学 vol. 45 no. 6
- 尾池和夫(1975):中国における地震予知の成功 科学 vol. 45 no.6

力武常次(1975):中国の地震研究 科学 vol. 45 no. 6

第11図 1976年2月2日~2月 3日の観測チャート

A.

- Ale Contraction of the Contrac

