山陰沖の底質・柱状試料中のウラン分布 水野 篤行* 望月 常一**

Distribution of Uranium in Bottom Sediments in the Miho Bay and around Oki Islands, off the San'in Coasts, Southwestern Japan

By

Atsuyuki MIZUNO & Tsunekazu MOCHIZUKI

Abstract

Of the bottom sediments in the Miho Bay and around Oki Islands, distribution of uranium and its relationship with mud or clay contents and carbon contents were studied. The very fine-grained sand and muddy very fine-grained sand in the bay area yield 1.8 ppm U in average. The sand of the shelf area, clayey silt of outer shelf and upper slope, and silty clay of slope yield 0.98 ppm, 2.2 ppm and 3.1 ppm of U in average, respectively, thus showing the tendency of progressive increase offshore. as a whole The abundance of uranium in the sediments agrees with the general tendency in sea area. Roughly speaking, uranium contents are in direct proportion to mud or clay contents, but no regular relationships is found between uranium and carbon contents. In some argillaceous core samples, uranium is more than 5 ppm (max. 8 ppm). This part rather rich in uranium is confined to the horizon lower than 30 cm from the top of core. It is interesting that its relationships with clay and carbon contents is quite different from that of above-mentioned surface sediments. Lastly a brief discussion was given to the genesis of the relationships, and the possibility of removal and rearrangement of uranium adsorbed to clay-colloid, in the earliest diagenetical stage, is speculated.

1. 緒 言

筆者らは、この数年来、山陰沿岸の汽水湖、中海・宍 道湖におけるウランの沈殿を中心とする堆積学的研究を つづけている。比較資料を得る目的で淡水湖を含む諸水 域の底質・柱状試料に関しても検討を行なっており、こ の報告はそれらの研究の一部である。ここであつかう水 域は、美保湾全域と、美保湾・隠岐諸島島後の間の陸棚 ・斜面部の水深約 1200m までの範囲の一部である。。資 料が全体的に少ないが、ウラン分布のあらまし、それと 粒度組成・炭素含有量との関係についてのこの海域にお ける大体の傾向性が明らかにされた。日本近海の底質中 におけるウラン分布の様相についてはこれまでにほとん ど報告された資料がないことをあわせ、まだ不十分では あるが、ここに今までに得られた結果を報告する。

使用した試料は,1968年8月4日~8日の東京大学海 洋研究所の共同利用研究船淡青丸 KT68—15次航海によ

* 地質部 ** 技術部 って得られたものである。試料は105°Cで乾燥後,関根 ・望月・阿部(1964)の方法によってUの定量を行なっ た。(分析:大場きみじ・望月常一)

別にくわしくのべたように(水野ほか,1970),美保 湾は潟湖である中海と砂洲によってへだてられた弱内湾 型の最大水深約30mの内湾であり,おもな流入河川は日 野川である。堆積物はほぼ全域にわたって微粒砂ないし 泥質微粒砂で,日野川河口付近と湾の西半では泥含有量 が高い。その沖合海域は陸棚と隠岐舟状海盆につらなる 斜面を含み,堆積物の粒度型の上では水深150m 前後, 400~500m をさかいとして,沖合方向に大きく砂質帯 ・粘土質シルト帯・シルト質粘土帯に区分される。砂質 帯には主として細粒砂が分布し,上記の美保湾内堆積物 とのさかいはほぼ水深30mの付近にある(第1図)。

底質試料中のウラン分布

第2図に各底質試料中のU含有量を示した。美保湾内 の微粒砂および泥質微粒砂では、1.2~3.2 ppm の範囲 にあり、平均値1.8ppm である。美保湾外の砂質帯では

地質調查所月報 (第21巻 第4号)







単位は ppm,()は測点番号を示す

山陰沖の底質・柱状試料中のウラン分布(水野篤行・望月常一)



第4図 ウランと粘土含有量,全炭素量との相関図

資料は少ないが得られている限りでは 0.7~1.2ppm (平 均値 0.98 ppm) と低下している。 粘土質シルト帯では 1.0~4.0 ppm (平均値 2.2 ppm), シルト質粘土帯では 1.9~4.1 ppm (平均値 3.1 ppm, 沖合側で相対的により 高い)で,沖合にむかってU含有量が高くなる傾向がみ とめられる。

以上の含有量は,これまでにしられている日本周辺の

現世堆積物中のウラン含有量と比較すると(第3図)注1, 砂質部・泥質部共に一般に海域でみられる範囲にある。 泥質部については中海湖底よりははるかに少ない。

注1) 第3図に示した以外に東支那海東部海域および八代海の資料が 手許にある。それによると、この付近の底質(泥)中のUは2 ppm 程度である(海底地質調査技術グループ,1970)。また、 東京湾奥部では、泥底で1.7~2.6ppm,砂底で0.8~1.5ppm である(水野ほか,1969 c)。

上記の分布上の傾向性は各測点ごとの粒度組成(水野 ほか,1970)と関係している。第4図から明らかなよう に,湾内・湾外を問わず,砂質部については泥(粘土+ シルト)含有量と大体正の相関関係にあり、泥質部につ いては粘土含有量と同様な関係にある。砂質部について は含泥量1.4~6.0%の場合には例外なくU0.7~1.2ppm であり、少なくともこの数値はまず確実に砂粒中の *固 有の"ウラン量を示すものとみなすことができよう。泥 質部について注目すべきことは、第4図のウラン粘土含 有量相関図の右下部の3点で示されているような相対的 にウラン含有量が低い地点の出現である。これは測点21, 24, 27の資料であり、周辺に比して明らかに低い含有量 を示している(第2図)。いずれもドレッジで採取された もので、大嶋・横田(1970)は腐食含有量との関係の面 からこの問題をとりあげ、採泥時における可溶性ウラン の堆積物中からの溶脱の疑いをのべている。この問題に ついては検討を進めていないが、今後十分にこれらの数 値の意義を検討しなければならない。このような問題は あるにしても、堆積物中のウランが粘土含有量と共に増 加していることは、ラリオーノフ(1963)が強調してい るような粘土コロイドへのウランの吸着・沈殿(もちろ ん全部ではないが)がこの場合に大きな役割を果たして いる可能性を示唆している。

以上にみられるような規則的な関係は泥質物中のウラ ン一炭素の間には存在しない(第4図)。炭素注2)は、大 嶋・横田(1970)の分析値によれば、斜面上で相対的に 高いという海域における傾向(岩淵,1967)と一致する 分布を示している。したがって、有機物質のウランの沈 殿への寄与はもしあるとしてもきわめて微々たるものと いえよう。

若干の重金属元素に関する中尾(1970)の研究によれ ば,泥質堆積物中ではウランとコバルトの間にやや明瞭 な正の相関があり,モリブデン,バナジン,チタン,銅 との間にはきわめて弱い負の相関がみとめられる。

若干の柱状試料中のウラン分布

水深 356~1225mの泥底についての4本の重力式柱状 採泥による試料のウランの垂直分布を第5図に示した。 各コアとも最上部に暗灰色の酸化被膜がみられるほかは 無層理塊状の暗緑灰色の泥からなる。水深 356mの測点 20のコアをのぞき,いずれにおいても最上部から22~23 cm下位以下で硫化水素臭を感ずる。測点23のコアにつ いて参考までに酸化還元電位を測定したところ,25~30 cm の間に Eh 0 面があり. それ以上ではプラス. 以下で はマイナスであった^{注3)}。

第5回にみられるように、測点20をのぞき、ウランは 大体において下方にむかって漸次増加する傾向を示し、 30cm 以深ではすべて5ppm をこえ、最大約8ppmとな る。

粘土含有量との間には底質でみられたような相関性は 存在しない。むしろ,測点22においてはわずかながら逆 相関がみられる(第4図)。

いっぽう,炭素との間には,第4図ではあまり明瞭で ないが,ごく弱い平行関係,すなわち,正の相関関係が 巨視的にみれば存在するように思われる。

これらの点で,柱状試料中のウラン分布は底質中のそ れとかなり様相を異にしている。なお,重金属元素の垂 直分布(中尾,1970)とウランの分布との間には何らみ るべき相関関係が存在しない。ただし,モリブデンはウ ランと同様に深部にむかって増加する傾向を示し,また コバルトはそれら両者と同様に底質中よりもコア中によ り多く濃集している。

日本海の深海コア中のウラン分布についての資料は最 近いくつか発表されているが、それらのなかで、三宅ら (1967) が道南沖注4)のコアについて得た資料(第6図) は、筆者らのものと多少の類似性を示している。道南沖 コアでは15cm 以深で表泥の値(3 ppm)の2倍となり, 下方(約70cm まで)にむかって5~6ppm を維持して いる。同氏らは,Io/Th 年代から, ウラン量 の 増加が Würm氷期における海水面低下にともなう深海盆での嫌 気的条件を示すという可能性をのべた。この点は、本海 域においても検討にあたいする問題である。すなわち, 各コアとも15~30 cm 下位で,粘土鉱物組成の変化(カ オリン鉱物の減少傾向),含砂量の減少,とくに TN 20 における有機物の顕著な減少、内湾生珪藻の激増が、層 準の点でそれぞれかならずしも厳密には一致しないが、 みとめられている (水野ほか, 1970)。これらの事実は, コア中下部の泥質物の堆積時の環境条件が少なくとも現 在とは異なっていたものであることを示唆している。こ の環境条件には、海岸線の位置(海水準の高低)、砂粒 子の運搬営力,気候的条件,堆積の場の水深などが含ま れる。綜合的に判断して,少なくとも縄文海進以前の低 海水準期と考えるのが適当であろう。TN20 のコア全体 が粗粒であり、ウラン、炭素共に全体的に低いことは、

注2) CNコーダーによる全炭素値。この海域の泥質堆積物において はほぼ有機炭素値を示すものとみてよいであろう(水野ほか, 1970)。

注3) 数カ月保存された湿泥について行なったもので十分な信頼性は ない。測定器は東亜電波K.K.製 RM-1型携帯用酸化還元電 位差計である。

注4) 42°00′N, 138°10′E, 水深3,670m。





このような観点から合理的に説明できよう。したがっ て、三宅ら(1967)が考えたような嫌気的条件がこの海 域にも存在し得たことはこの限りでは可能性がある。し かしながら、TN 20以外のコアの、5 ppmをこえ最大8 ppmに達するウランを、しかも広大な日本海の縁辺部で 沈殿させることができたような嫌気的環境がその当時に 存在したかどうかについては今のところまだ疑問があ る^{注5)}。むしろ、コア中での含粘土量との非相関性、炭 素との弱い相関性から、沈殿後の最初期続成過程時にお ける、主として粘土コロイドに吸着しているウランの再 移動・再配列が、中海の沖積層のコアの場合(水野ほ か、1969 b)と同様に、行なわれたのではないか、と考





73-(291)

注5) 日本海益における筆者らの資料(白鳳丸KH-69-2次航海で得られた10m長のピストンコア試料にもとづく)によれば、さらに嫌気性が著しかったと予想される部分を含むにもかかわらず 3~4 ppm 程度でほとんど変化がなくこのことを合わせ、現在のところ筆者らは三宅ら(1967)の見解にしたがうことをちゅうちょしている。

えている。しかし、この点については、資料がまだきわ めて貧弱であり、最終的結論については保留したい。

4. 総 括

美保湾および隠岐諸島周辺の堆積物中のウラン分布を 明らかにし、とくに含泥量、含粘土量、含炭素量との関 係を検討した。底質中のウランについては、美保湾内の 微粒砂・泥質微粒砂では1.2~3.2 (1.8) ppm, 外洋域で は砂質帯の0.7~1.2 (0.98) ppm, 粘土質シルト帯の1.0 ~4.0(2.2) ppm, シルト質粘土帯の1.9~4.1 (3.1) ppm へと沖合にむかって次第に高含有量を示す(かっこ内は 平均)。これらはいずれも一般の 海域でみられる 範囲に ある。粘土および泥含有率とは大体正相関にあるが、炭 素との間には何らみるべき関係がない。泥質物の柱状コ アでは、TN 20 (356m) をのぞき、30cm 以深ではすべ て5ppmをこえ,最大8ppmとなる。粘土含有率とは相 関しないが、炭素との間に弱い正相関がみとめられる。 この成因について、最終的結論については保留するが、 主として粘土コロイドに吸着・沈殿したウランが最初期 続成過程時における再移動・再配列を行なったことの可 能性を指摘した。この点今後のより一層の検討を要する。 (昭和44年3月稿)

引用文献

岩淵義郎(1967):海底堆積物にふくまれる有機物につい て,「堆積学に関する諸問題」p.113—118, 日

本地質学会ほか連合学術大会討論会資料

海底地質調査技術グループ(1970):九州西方甑島周辺海 域の海洋地質調査,③地質ニュース, no. 190, p.1~20, 実業公報社刊

- ラリオーノフ(1963):ウラン・ラジウム・トリウム等放 射性元素の地球化学,グリンタフ双書,no. 8,p.1-21 (1965,近藤務訳)
- 三宅泰雄・杉村行勇・松本英二(1967):日本 海底 土 の Io/Th法による堆積速度の研究, 1967年地球 化学討論会講演要旨集, A41
- 水野篤行・望月常一(1969 a):美保湾・隠岐列島周辺海 域の堆積学的研究,底質中のウラン分布(演 旨),地調月報,vol.20, no.2, p.66
- 水野篤行・望月常一・関根節郎・大場きみじ(1969b): 中海・宍道湖の堆積についての総合的研究, ウランの分布と挙動(演旨),地調月報,vol. 20, no.3, p.73
- 水野篤行・関根節郎・中沢次郎・高久昭子・小野寺公児 ・小野美代子(1969 c): 宍道湖・中海底泥中 のU分布,とくに沈積環境との関係,地調報 告, no. 232, p. 317-352
- 水野篤行・角靖夫・鈴木尉元(1966): 宍道湖の堆積環境 と底棲動物群集についての予察的研究, 地調 報告, no. 214, p. 1-26
- 水野篤行・丸山修司ほか(1970):山陰美保湾・隠岐諸島 周辺海域の堆積学的研究,地調月報,vol.21, no.4, p.1—18
- 中尾征三(1970):日本海隠岐島周辺泥質堆積物中の微量 元素,地調月報,vol.21,no.4,p.75-82
- 大嶋和雄・横田節哉(1970):山陰沖底質中の腐植につい て,地調月報,vol.21,no.4,p.61-68