大気中における自然放射能の分布*

大場 正昭** 成 田 清** 石井 千尋***

自然放射能が地表から出てどの位まで分布しているのか、今までにあまり資料がない. これを確める必要 があるので、飛行機および富士山頂で集廛した試料をアルファ線シンチレーターで測った. その結果から雲に予想外に多く捕捉されていることがわかったのでとりあえず報告する.

1. まえがき

現在,各地で放射能ゾンデや飛行機などによって,大 気中における人工放射能について研究がなされている. この人工放射能を観測する場合,7線の検出をもって行 われることがあるが,この際観測された放射能には人工 放射性物質によるものの外,自然放射性物質(ラドン, トロンとそれらの崩壊生成物)によるものも含まれてい ることは明らかである.そこで大気中における人工放射 能について論ずる場合には,自然放射能の大気中におけ る分布を調べてみる必要がある.

さて、自然放射能の大気中におけるありさまについて は、古来限られた時期に限られた地域において研究され てはいるが、その数は非常に微々たるものである。そこ でこれを究明するために、人工放射性物質にはほとんど 見受けられないα線を、シンチレーション・カウンター によって測定し、大気中における自然放射能を今年、東 京、東北上空および富士山頂において調べたものの一部 を報告する.

2. 装 置

この観測に使用した測定器は、Canadian Aviation Electronics Ltd. において製作されたもので Model 1001 A と Model 1020 D Alpha Air-Samplerである. この測定器は携帯用に設計され、軽量、小型で増巾回路 はすべてトランジスターを使用したものである.また測 定器は二つの機構から成り、集塵ポンプと放射能測定用 のシンチレーション・カウンターから構成されている. 電源はポンプの方が 6 volt Battery で、シンチレーシ ョン・カウンターの方は単一乾電池4個の 6 volts の電 圧を内蔵している.ポンプは吸引能力が 0~25 1/minま

- * Distribution of Radioactive Dust due to Natural Origin in the Atmosphere
- ** Masaaki Oba, Kiyoshi Narita; 東京理科大学
- *** Chihiro Ishii, 気象研究所 ---1960年1月6日受理—

でバルブによって自由に調整出来る様になっていて、ロ 径は1 inch である.こゝに filter をつけて集塵する.カ ウンターの方のシンチレーターには硫化亜鉛ZnS が使わ れている. 集塵した filter をカバー (これは数 mm の 鉛で遮蔽され、外部からの影響を少なくしている) に入 れ、シンチレーターに接近させて、放射能の大小に応じ て telephon receiver あるいは rate meter で読む.こ の場合、各々の測定の精度はもちろん異なるが、これは 後で検討することにする.

こ、で使用する filter は Millipore filter である. 測定器は測定の都度 27,000DPM の標準 *a*-source で調 整する.

filter の効率は filter 自体の種類と, 塵埃の 粒度分 布等できまるが, 算出が困難なので電気試験所の川野実 氏のところで校正された ionization chamber と同時観 測によって決定した. その結果は17%である.

空気1cc中に含まれる放射性物質の activity を求める計算式を次に示す.

$$A = \frac{C_m \cdot \frac{1}{60} \cdot \frac{1}{\eta_1 \eta_2}}{3.70 \times 10^{10} \times 10^3 Qt}$$

= 0. 982 \times 10^{-14} \frac{C_m}{Qt} \quad \text{(1)}

- 但し A: α 放射能の濃度 curies/cc
 - C_m : パルスの読み counts/min
 - η_1 : シンチレーターの効率=27%
 - η₂: filter の効率=17%
 - Q: 空気の流量 liters/min
 - t: 集塵時間 minutes

3. 測定上の吟味

i) filter の抵抗増加による流量の減少

まず,集塵の際問題になるのは filter に塵埃が集積 されることによって生ずる抵抗の増加である.このこと はモーターの回転の変動と共に,集塵量を直接左右する のであるが,流量計の読みの平均値を取ることによって 解決されるはずであり,また,前にも述べたように,集 塵効率にはかなり誤差もあるので,それ程考慮すること はないだろう.

ii) 大気の状態変化による集塵効率の変化

湿度のみでなく、大気中のあらゆる状態の変化により filter の集塵効率は変化するであろうが、 i) と同様の 理由により解決されるものとし、また塵埃の粒子の大き さや吸引の速さによっても、集積される割合が異なるは ずであろうが、こゝでは無視できる程度と仮定する.

iii) C. P. M. の算出について

Filter上の放射能の強さは、ある一種類だけの放射性 物質について考えると(daughters については高橋寿郎 氏の考察がある¹).

ただし N: filter 上の放射性物質の原子の数

- n: 空気単位体積中に含まれる放射性物質の原子 の数
- となる. これを解いて

λ:

decay の割合 C_{m_0} を求めれば

$$C_{m_0} = \eta_2 n Q (1 - e^{-\lambda t_0}) e^{-\lambda (t - t_0)} t \ge t_0 \dots \dots (5)$$

となるから集塵された放射能を測定するには,集塵終了 直後に行われるのが望しまいが,技術的に困難であるの で,次の数種の方法により decay の割合 C. P. M. を算 出した.





(a) receiver で数える場合: filter 上で 実際に 起る decay の割合 C_{m_0} と、シンチレーターによって観測さ れる decay の割合 C_m との間には $C_m = \eta_1 Cm_0$ なる関 係があるから、(5) 式から

$$\int_{t_0}^{t} C_m dt = \int_{t_0}^{t} \eta_1 \eta_2 n Q (1 - e^{-\lambda t_0}) e^{-\lambda (t - t_0)} dt$$
$$= \frac{\eta_1 \eta_2 n Q}{\lambda} (1 - e^{-\lambda t_0}) (1 - e^{-\lambda (t - t_0)})$$

を得る. α -粒子の数が少いとき(約80C. P. M. 以下)は decay の割合を rate meter で読むことはむづかしいの で, receiver により時刻 t_1 から t_2 までパルスを数え て decay 数-time 曲線を描く. (2) 式の仮定に近い場合 には,第2図BCを延長して $t=t_0$ における曲線の接線



第2図 Count されたパルスの数

の勾配から decay の割合を計算できる.しかし一般の場合には, t_1 から t_2 までの平均の勾配をとることによって decay の割合とする.すなわち

実際には集塵終了 (t_0) から数え始める (t_1) までに数 分を要した.また,この場合の decay の割合は (7) 式 において10分間の平均をとった.

(b) rate meter による場合 I: パルスが約 100CPM 以上になると rate meter で decay の割合を読みとる ことができる. この際,変動が少ないと (5) 式を応用 して, t_1 から t_2 までの C_m -time 曲線を描き, これを 延長して t_0 のときの値を読みとる.

(c) rate meter による場合 II: パルスが約100CPM 以上の場合でも, meter の指示に大きな変動があるとき は(b)の方法を適用することが困難である.この時は Cmtime 曲線を描き(7)式を応用するのであるが,右辺分

子の $\int_{t_1}^{t_3} C_m dt$ は C_m -time 曲線の t_1 から t_2 に至る間の 曲線の下の部分の面積を適当な方法で読みとって decay の割合を算出した.

◎天気″ 7.2.



第3図 飛行機の航行略図

iv) 気圧および気温による流量計指示の相違 集塵ポンプの流量計はその機構上,気圧および気温に より異なった値を示す.今,流量計の指示をQ'とし,真 の空気の流量をQとするとQ=αQ'なる関係がある. この流量補正係数αの気圧および気温に対する値は第1 表のようになる.

カーズ 加重相正常数 6	第	1表	第	i	流量補正係数	α	
--------------	---	----	---	---	--------	---	--

(a)

			(0)				
T°C P mmHg	0	5	10	15	20	25	30
740	0.97	0.99	1.01	1.03	1.05	1.06	1.08
750	0.96	0. 98	1.00	1.01	1.03	1.05	1.07
760	0.95	0.97	0.98	1.00	1.02	1.04	1.05
770	0.94	0.95	0.97	0.99	1.00	1.02	1.04

(b)										
T°C P mmHg	-10	- 5	0	5	10					
460	15.1	1.54	1.57	1.59	1.62					
480	1.45	1.47	1.50	1.53	1.56					
500	1.39	1.41	1.44	1.47	1.50					

この表から解るようにαの値は気圧および気温がそれ 1960年2月



第4図 羽田→三沢間の Sample の Decay

程変らない場合には一定とみてよいから,それぞれの地 点における代表値として,次の値を用いた.

地	点		α	
東	京		1.00	
飛行機	上		1.24	
富士山	頂(8	3月)	1. 53	
富士山	頂 (1	0月)	1.47	

v) 総流量 V について

流量 Q で時間 t だけ集座すると filter を通過した空

53

気の体積 V は Qt となるが、このとき filter に集った 放射能は時と共に崩壊するために、測定された値 C_m か ら放射能の濃度 A を算出するときに (1) 式を使うと問 題が生ずる.すなわち、filter を通る空気の量は V=Qtであるが、filter 上の放射能は (3) 式で表現されるた め、V は Q $(1-e^{-\lambda t})$ に比例する形で表さわなくては ならない、しかし、実際上 λ がはっきりきまらないし、 両者の差がそれ程大きくないと考えられるので Qt を使 うことにした.

vi) 誤差について

放射能の濃度の値に伴う誤差は,直接測定される C_m , Q, tおよび η_1, η_2 によってきまるが,iii)の各方法に よってそれぞれ異るが,(a)約7%,(b)約7%,(c)約20% と見積られる.またQについては約5%, t, η_1 および

Filter number	Date	採取時間 始 終	$\begin{array}{c} C_m\\ \text{C. P. M.} \end{array}$	濃度 A curies/cc	T °C	U %	P mmHg	記	事
1 2 3 4 5 6 7 8 9 10	月 6 3 6 4 6 10 6 11 6 12 6 13 6 16 6 17 6 18 6 18	時分時分 $09.40-11.25$ $10.38-13.17$ $10.41-11.01$ $16.36-16.56$ $15.21-16.46$ $09.20-10.00$ $09.39-11.00$ $09.49-10.49$ $10.57-14.27$	 (a) 8.2 (a) 4.9 (a) 2.8 (a) 21.6 (a) 13.6 (a) 22.9 (a) 25.9 (a) 28.5 	$ \begin{array}{c} \times 10^{-16} \\ 0.7 \\ 0.3 \\ 1.2 \\ 2.7 \\ 2.9 \\ 4.0 \\ 3.1 \\ 12.6 \\ 5.4 \\ 1.7 \end{array} $	23.2 20.8 19.0 19.1 21.0 7.8 8.0	70		雲量 3 曇 パルトり 晴 パ 編 泉 パ	

第2表 東京 (気象研究所) における自然放射能

〔注〕 C_m の欄の (a)(b)(c) は本文 3—iii) にょる (以下同)

第3表 飛行機上より観測した上空の自然放射能

Filter number	Date	採取時間 始 終	<i>С</i> _{<i>m</i>} С. Р. М.	濃度 A curies/cc	T °C	U %	P mmHg	記	事
1	月日 827	時分時分 10·30—11·25	(b) 630	$\times 10^{-16}$ 1.65				積雲の頂	および中
2	8 27	15. 12-15. 50	(b) 1100	2.52				"	

Filter number	Date	採取時間 始 終	<i>С</i> _{<i>m</i>} С. Р. М.	濃度 A curies/cc	T °C	U %	P mmHg	記 事
1 2 3 4 5 6 7 8 9	月 日 8 10 8 10 8 10 8 10 8 10 8 10 8 10 8 11 8 11	時分時分 02.25-03.25 04.20-05.20 05.57-06.57 08.57-09.57 21.56-22.56 23.35-00.35 03.45-04.45 04.55-05.55 06.01-07.01	$\begin{array}{c} - \\ (c) & 620 \\ (c) & 690 \\ \hline \\ (a) & 8.8 \\ (a) & 7.6 \\ (a) & 6.3 \\ \hline \\ (a) & 5.6 \end{array}$		$ \begin{array}{c} 6.6\\ 5.6\\ 4.4\\ 4.7\\ 2.8\\ 2.5\\ 3.1\\ 3.5\\ 4.4 \end{array} $	98 95 78 82 87 76 61 56	$\begin{array}{c} 638.\ 0\\ 638.\ 6\\ 639.\ 1\\ 640.\ 2\\ 643.\ 0\\ 643.\ 0\\ 644.\ 0\\ 644.\ 6\\ 644.\ 9\end{array}$	○ Osunrise O北より水平にガス O東よりガス上昇 O O O O O
10 11 12 13 14 15 16 17 18 19	10 30 10 30 10 30 10 31 10 31 10 31 10 31 10 31 10 31 10 31	08.40-09.40 17.54-18.54 20.33-21.33 23.32-00.32 02.30-03.30 05.30-06.30 08.30-09.30 11.30-12.30 15.00-16.00 17.30-18.30	$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$		$ \begin{array}{r} - 5.7 \\ - 5.8 \\ - 8.4 \\ - 8.7 \\ - 8.9 \\ - 7.9 \\ - 6.5 \\ - 4.9 \\ - 4.3 \\ - 6.1 \\ \end{array} $	39 95 54 19 16 34 13 10 12 8	$\begin{array}{c} 646.2\\ 643.0\\ 643.5\\ 642.9\\ 643.8\\ 645.0\\ 646.2\\ 646.2\\ 646.8\\ 647.5\end{array}$	● ★ の東に雷光 のママモト 歴 家 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0 0

第4表 富士山頂(剣峯)に於ける自然放射能

*****天気″ 7.2.



n2 についてはほとんど無視できる程度と仮定する。 これらの値により求めた各方法による濃度Aの誤差は

- (a)約 9%
- (b)約 9%
- (c)約 26%
- となる.
 - 4. 観測結果およびその吟味

大気中の α-粒子による自然放射能の観測結果を第2 3,4表に場所別に示した.

東京における観測は、梅雨時にかかっている上に集塵 時刻および時間が一定でなく、気象要素との関連や放射 能の性格について調べることは困難であるので、一応結 果だけを報告することにした.

第3表は,8月27日羽田発10時00分の全日空機で羽田 一三沢一千歳間における sample で,高度約2200m の羽 田→三沢間(土浦→宮城・岩手県境上空)および三沢→ 千歳→三沢(太平洋上往復)のものである.この結果 decay の様子から前者には RaA 約19%, RaC 約81%, 後者にはほとんど RaA があるものとみられる.その放 射能濃度は東京における数百倍の値を示しているが,こ れは採集中機が雲の直上および雲中を飛んだためによる ものと考えられる.

第4表は富士山頂剣峯の8月10日~11日(第1次)と 10月30日~31日(第2次)にそれぞれ観測した結果であ る.第1次では種々の事情で観測は不規則であったが, 8月10日の日の出前後に雲に被われ,東京の数倍ないし 数百倍の強い放射能を記録した.しかし静隠時には予想 のように,東京より小さい値を示した.また10月の記録 では放射能はさらに小さい値を示し,わずか小雪の舞っ た30日夕方に上昇している程度である.三時間おきの丸。 1日の変化を第6図に示す.



1960年2月

湿度の増加に伴い,放射能の増加の傾向がみられると いう報告³⁾ もあるが,ここにもそのような傾向がみられ る.すなわち,雲,霧などの中で異常に大きな値を示し ているところから,水滴が放射能を多く捕獲しているも のと考えられ,したがって放射能が湿度に依存するので はないかという予想のもとに,静隠時における放射能と 湿度との関係を富士山の記録により示したものが第7図





である. 横軸には相対湿度をとってあるが,定性的に大 気中の水滴が放射性物質を多く捕獲する可能性が考えら れる.そこで放射能と水蒸気張力との関係を示すと第8 図のようになり,直線近似をすることは無理 で な か ろ う.そこで絶対湿度を w として, 静隠時における放射 能の強さ A を近似的に次式をもって与えてみた.

ここで a, b は場所と季節によって定まる定数である. もちろん,大気中の放射能は湿度のみによって定まるものではなく,種々の条件があるはずであるが,気象要素のうちでは湿度が一番顕著に響いてくるものと思われる.

また、雲、霧に被われ、放射能が増加したときわれわ

気

19. "それ故に"の英語

therefore と wherefore は理論が正確なことを暗示 するので,理くつ張ったもの,とくに論理学,数学,自 然科学で使われる. accordingly と consequently は上



第8図 放射能と水蒸気張力との関係

れと同時に観測した関川敏男氏とその協力者たちによる 大気の potential と電気伝導度の記録にも異常な変化が みられた³⁾.

5. あとがき

以上のことから次のようなことが云える. すなわち

1) 自然放射性塵埃は,相当高いところまで昇っている.

2) 雲の中では非常に多く集積されていることがわかる.

3) 自然放射性塵埃の濃度と湿度との間には,直線関 係がありそうである.

また、山頂の結果からみて、静隠時における高所の自 然放射能は小さい(東京の約1/10)ことがわかった.

測定器が小型で,集塵量が少なく,したがって集めら れた放射能について十分な吟味はできなかったが,今後 さらに研究を続ける予定である.

献

文

- 2) 高橋寿郎, 1959: 濾紙法による大気中の ラ ドン崩壊生成物の濃度の連続観測について、日 本気象学会機関紙, 天気 6, pp 314-318.
- 2) 関川敏男氏とその協力者からの Private communication.

象の英語(17)

の言葉よりくだけたもので, so と then はさらにくだけて口語で多く使われ, 文章に使ったときは口語的調子となる.

(有住直介)

▶天気∥ 7.2.

56