5011:502 (オゾン観測)

1983年5月 Vol. 30. No. 5



ドブソン分光光度計によるオゾン観測*

鈴木剛 彦**

1. はじめに

大気中のオゾンの存在が言われ始めたのは、今からお よそ100年前、Hartley によるとされている。オゾンが 実際に測定されるようになったのは、1925年 Dobson に よってであり、彼が開発した分光光度計は、今では世界 各地で使用されている.

大気中のオゾンは、太陽から入射する紫外線をよく吸 収し、地球表面に 到達する 紫外線量を 制御しているこ とから、人間活動と密接な関係にあるとされている.近 年,超音速旅客機の排気ガスや窒素酸化物、スプレーに 使われるフレオン等による、成層圏オゾンの破壊が指摘 され、成層圏オゾンの減少が地上に到達する紫外線量の 増加をもたらし、皮膚ガンの発生を高めるおそれがある と言われている.また、気象学的に見ても、オゾンは大 気大循環のトレーサーとして欠かすことの出来ない要素 である.

国際地球観測年(IGY)を契機として発足したオゾン 観測は、ドブソン分光光度計による定常観測の確立と共 にオゾンゾンデによる鉛直分布の観測,人工衛星による オゾン全量およびオゾン鉛直分布の観測等飛躍的な発展 をとげた.しかし、これらのオゾン量は、ドブソン分光 光度計観測で得られたオゾン全量を基準値にして補正さ れ、再計算を行っている.このように、ドブソン分光光

- * Observation of ozone by the Dobson spectrophotometer.
- ** Takehiko Suzuki, 気象衛星センター(前 高層気 象台).

度計による観測は、オゾン観測の基本であり、重要な観 測項目であるが、分光光度計の原理、オゾン観測の方法、 ならびに最近のオゾン観測(地上における)の世界的動 向やオゾン資料について、意外に知られていないと思わ れるので、これらについて解説する. なお、オゾンと 人間との 関り合い に ついては、「成層圏オゾン」 島崎 (1979) を参照していただきたい.

2. 日本におけるオゾン観測

戦前,富士山で行われた日射観測の資料を用いて,オ ゾン量を算出する試みがなされているが,戦後の昭和22 年(1947),高層気象台調査課に超高層係が設置され, オゾン観測のための調査・研究が始められたのが,日本 におけるオゾン観測の草分けであろう.オゾン観測の方 法として,水晶分光器による太陽スペクトルの写真方法 や,オゾンゾンデによる方法等が研究開発された.その 後,分光器に光電子増倍管を用いてのオゾン全量観測も できるようになったが,水晶分光器の内部散乱を除くこ とには非常な困難があった.そこで,昭和30年(1955), イギリス Beck 社からドブソン式オゾン二重分光光度計 を購入することとなった.折しも,1957年からの IGY をひかえ,気象庁は,札幌,鹿児島,鳥島,南鳥島およ び南極で使用するための,ドブソン型を基本としたドブ ソン分光光度計を島津製作所に発注した.

高層気象台では、1957年7月1日から、他の官署でも 1958年から定常観測が始められ、南極昭和基地では1961 年から観測が開始された. IGY 終了後も引き続きオ

1983年5月

ゾン観測を実施することになったが、南鳥島が1963年 に、鳥島が1965年に中止となった.しかし、他の観測所 では現在も一貫して観測を行っている.1974年からは那 覇での観測が始まり、北は北海道から南は沖縄まで、お よそ1000kmの間隔で日本列島に沿ら4観測所がオゾ ン観測を実施している.

気象庁が所有しているドブソン分光光度計は, Beck 社製が Beck 116, 119 および122の3台, 島津製が 56001, 5702, 5703, 5704, 5705 および5706の6台,計 9台であり, Beck 116 は国内準器(国際的には2次準



第1図 オゾン分光光度計の外観.

器)として高層気象台で使用されている.他の測器は札 幌,鹿児島,那覇および昭和基地に配備され,4~5年 毎に高層気象台において,整備・点検・改良等が行われ る.

島津製の測器は製作後25年を経過しており、これまで に、電源装置,増幅器,同期製流器および各種点検装置 の改良が行われてきた.また,Beck 製についても同様 の改良が行われると共に、サーボ機構を用いた自動記録 装置の開発も行われた.

3. ドブソン分光光度計

ドブソン分光光度計は第1図に示すような,長さ 145 cm,高さ 35 cm,幅 47 cm,重量 75 kg の測器であ る.測器は太陽の直射光下で使用されるため,外側はす べて白塗装がなされており,さらに,測定中測器内部の 温度変化を少なくするために,綿入りのカバーをして使 用する.内側は光の乱反射を防ぐために黒塗装がほどこ してある.

第2図は光学系の断面図で,内部散乱を防ぐため二重 分光計となっており,レンズ,プリズム等はすべて水晶 製である.

オゾンの吸収帯の2つの波長(たとえば3055Åと3254Å)の太陽紫外線はスリット S_1 と第1分光器(50 mm ϕ , f=45 cm のレンズ,50 mm 60°プリズム,反射鏡)で 分光される。分光された相対的にオゾンに吸収され易い短い波長(3055Å)の光はスリット S_2 を,吸収されに



第2図 光学系の断面.

♥天気∥ 30. 5.

\.		平均波長	オゾンの	吸収係数	空気分子の	散乱係数	$\beta - \beta'$
波 反租	X J F	(Å)	α α'	(<i>α</i> - <i>α</i> ′)	β β'	$(\beta - \beta')$	$\alpha - \alpha'$
Α	$egin{array}{c} \mathbf{S_2} \\ \mathbf{S_3} \end{array}$	3055 3254	1.882 0.120	1.748	0. 491 0. 375	0.116	0.066
В	$egin{array}{c} \mathbf{S}_2 \ \mathbf{S}_3 \end{array}$	3088 3291	1.287 0.064	1.140	0. 470 0. 357	0.113	0.099
С	$egin{array}{c} S_2 \ S_3 \end{array}$	3114.5 3324	0.912 0.047	0.800	0. 453 0. 343	0.110	0.138
D	$egin{array}{c} S_2 \ S_3 \end{array}$	3176 3398	0.391 0.017	0.360	0.416 0.312	0.104	0.289

第1表 波長とオゾン吸収係数および空気分子の散乱係数.

注:これらの数値は I.O.C. Circular No. 4 により1957年7月以後の観測値に対し適用を勧告された値であるが、 (α - α')の値は I.O.C. Luzern Conference 1967により1968年1月1日以後の観測値に適用するよう勧告され た値に改められたものであって、 α および α' から求めた数値と一致しない. しかしながら、 $A \ge D$ 波長組 を使用した観測からオゾン量を算出する計算式中の (α - α') $_A$ -(α - α') $_D$ の値は変わっていない.

くい長い波長(3254 Å)の光はスリット S_3 を通り,第 2分光器を経てスリット S_5 を通過し,光電子増倍管へ と導びかれる.スリット S_3 と第1分光器の間には光学 くさびが置かれ,くさびを調節することによって,長い 波長の光と短い波長の光の強さを等しくすることができ る.

光学くさびは、濃度勾配を持った長さ 12 cm, 幅約 1 cm のフィルター 2 枚で構成され、レール上を水平に移 動することによって、通過する光量を $1/2^{\circ}$ まで滅衰す ることが可能である. くさびの水平移動は記録円板(ダイ ヤル) に伝達されており、記録円板の 0°~300°の回転 変位が、くさびの約 10 cm の水平移動に相当している.

スリットと第2分光器の間には,第2図左下に示す回 転セクターがあって,これを回転させることにより,2 つの光を交互に通過させ,光電子増倍管に入る光の強度 変化に対応する交流の光電流出力がゼロになるようにく さびの位置を調整する.くさびの濃度とダイヤルの目盛 との関係はあらかじめ検定してあるので,その目盛によ って2つの波長の光の強度比がわかり,オゾン量を求め ることができる.

 Q_1, Q_2 プレートは 測定波長をかえる ための水晶板で ある. たとえば, Q_1 プレートを調整することにより, スリット S_2 に入る 波長が 3000 Å から 3300 Å まで変 えられる.

光電子増倍管には, 東芝 MS9SY (RCA 1 P 28 相当 管)が用いられていたが, 最近は高感度の英国 EMI 社 製の 9781 B または 9781 A が用いられるようになった. 光電子増倍管で 得られた 交流 (27 H_z)の光電流は、ト ランジスタで増幅され、回転セクターと同期した信号で 整流されて直流となり、マイクロアンメータに与えられ る.

観測時は、マイクロアンメータを見ながら、出力が0になるようにダイヤルを調整すれば、この時 S_2 を通る 光と S_3 を通る光が同じ強さになったことを意味する.

各スリットの規定値を次に示しておく.

ス	リッ	ኑ	S_1		S_2	S_3	S_4	S_5	
長		さ	22 mr	n	15	13	8	20	
	幅		0.4 m	m	0.4	1.2	0.6	3.0	
波	長	幅			9 Å	30			
S_{2}	S_3	間間	巨離 7.	$5 \mathrm{mr}$	n. S_3	S_4	間距離	23.5 m	m.

4. 測定原理

4.1. 基本式

ドブソン分光光度計では第1表に示す4つの波長組を 設定し、各波長組の光の強度比からオゾン量を算出す る.

太陽からの光はオゾンによる吸収,空気分子による散 乱,エーロゾルによる散乱等の影響を受けて減衰し,地 上に到達する. 波長 λ の太陽光が地球大気に入る時の 強度を I_0 とし,これが地上に達した時の強度を I とす れば

 $I = I_0 \ 10^{-(\alpha_x \mu + \beta_m + \delta \sec Z)} \tag{1}$

1983年5月

で表わされる. ここで、αはオゾン吸収係数、βは空気 分子散乱係数、δはエーロゾルによる散乱係数、μはオ ゾン層を通過する太陽光線の相対的路程(鉛直方向の厚 さを1とする)、m は大気を通過する太陽光線の相対的 路程、Zは太陽天頂角、x は大気中のオゾン量で、純粋 のオゾンが標準気圧、気温(1気圧0°C)のもとに層積 したと仮定したときのオゾン層の厚さを cm 単位で表わ したものである.

2つの波長 λ (スリット S₂ を通る光) と λ' (スリッ ト S₃ を通る光) で1対をなす 波長組 について 考える 時,(1) 式を λ , λ' について適用し, 常用対数をとっ て引算すると,

 $\operatorname{Log}(I/I') = \operatorname{Log}(I_0/I_0') - (\alpha - \alpha')\mu x$

$$-(\beta - \beta')m - (\delta - \delta')\sec 2 \qquad (2)$$

....

となる. これは地上における両波長の強度比を表わしている. ここで

$$N^* = Log(I_0/I_0') - Log(I/I')$$
 (3)
と置いて変形すれば

$$x = \frac{N^* - (\beta - \beta')m - (\delta - \delta') \sec Z}{(\alpha - \alpha')\mu}$$
(4)

を得る.この(4)式が太陽直射光からオゾン全量を算 出するための基本式である.

μと m は次式で表わされる.

$$\mu = \frac{R+h}{R\sqrt{\cos^2 Z + \frac{2h}{R} + \frac{h^2}{R^2}}}$$

m=secZ-0.0018167(secZ-1)
-0.002875(secZ-1)^2
-0.0008083(secZ-1)^3

ただし、h はオゾン層の重心の高さで 22 km であり、 R は観測所の地球半径である.

 μ と m は secZ と共に太陽天頂角に関係した値で, 観測時刻から計算できるので, ($\alpha - \alpha'$), ($\beta - \beta'$) およ び ($\delta - \delta'$) がわかっていれば N* を測定して α を求め ることができる. しかし, ($\alpha - \alpha'$) と ($\beta - \beta'$) はわか っているものの, ($\delta - \delta'$) は大気が混濁している限り日 に変化しうる値で, 定数として取り扱うことができな い.

今, 2つの波長組(たとえばAとD)を使って観測し た場合を考えると, (4)式のかわりに

$$x_{AD} = \frac{(N^*{}_A - N^*{}_D) - ((\beta - \beta')_A - (\beta - \beta')_D)m - ((\delta - \delta')_A - (\delta - \delta')_D)m - ((\delta - \delta')_D - (\delta - \delta')_D)m}{((\alpha - \alpha')_A - (\alpha - \alpha')_D)\mu}$$
(5)

と表わすことが出来る. $(\delta - \delta')_A$ と $(\delta - \delta')_D$ とは, A

波長組での観測と D 波長組での観測 とが時間的に接近 しておれば、互いにほぼ等しいと考えられ、 δ の項を省 略することが出来る. したがって、 $\alpha \ge \beta$ について第1 表の数値を用い、m は太陽天頂角 75°以下で μ に近似 的に等しいことから、(5) 式は

$$x_{AD} = \frac{N_A^* - N_D^*}{1.388\mu} - 0.009$$
 (atm-cm)

となる. 実際には N^* の代わりにこれを100倍した N^* を用い, オゾン量は m-atm-cm を用いるよう規定されているので

$$\Omega_{AD} = \frac{N^*_A - N^*_D}{0.1388\mu} - 9$$
 (m-atm-cm) (6)

を計算式として使用することが出来る.他の波長組についても同様に、 Ω_{BD} , Ω_{CD} , Ω_{AC} 等がそれぞれの観測から求められるが、オゾン全量の定常観測では、AD 波長組を用いた直射光観測に(6)式を適用してオゾン全量を算出する.

4.2. 光学くさび

地をに到達した波長 λ の光の強度 I は、分光光度計 内の光学系を通って光電子増倍管に達し、光電流 i に変 換される. 波長 λ' の光も同様であるが、これはさらに 光学くさびをも通っている. したがって、これらの関係 は次式で表わされる.

i=abcI, i'=a'b'c'T(R)I' (7) ここに a, a' は波長 λ , λ' が通過するスリット S_2, S_3 の面積, b, b' は光学系(レンズ、プリズム等)の透過 率, c, c' は光電子増倍管の波長感度に比例する定数, T(R) は光学くさびの透過率で、測定ダイヤルの読みR の関数である、測定ダイヤルを動かして、マイクロアン メータの指示が0となる時は i=i' であるから

$$\frac{I}{I'} = T(R) \frac{a'b'c'}{abc} \tag{8}$$

となる、常用対数をとると,

$$\log \frac{I}{I'} = \log T(R) + \log \frac{a'b'c'}{abc}$$

または

$$\operatorname{Log}_{-\underline{I'}} = -\operatorname{Log}_{-\underline{I}} T(R) - \operatorname{Log}_{-\underline{abc}} \frac{a'b'c'}{abc}$$
(9)

今, 測定ダイヤル R と光学くさびの透過率の 関係が T(R)=T₀10^{-kR}
(10)

のように作られているとすれば、(10)を(9)に代入 し、

$$\operatorname{Log}_{-I} = kR - \operatorname{Log}_{0} - \operatorname{Log}_{-abc} \frac{a'b'c'}{abc}$$
(11)

6

◎天気″ 30. 5.

を得る. ここに $K_1 = \text{Log}T_0 + \text{Log}(a'b'c'/abc)$ と置く と、 K_1 は測器の固有の定数で、器械定数である.

ある光の強度比が $(I'/I)_1$ の時の測定ダイヤルの読み が R_1 であって, この強度比が n 倍になった時の測定 ダイヤルの読みが R_2 になったとすると, (11) 式から,

 $\log(I'/I)_1 = kR_1 - K_1$

 $\log n + \log(I'/I)_1 = kR_2 - K_1$

となり、Logn= $k(R_2-R_1)$ を得る. k=0.01 であるように作られた光学くさびを理想的光学くさびといい、もし、光の強度比が2倍になったとすると、ダイヤルの変化量 (R_2-R_1) は 30.1°となるはずである。ところが、実際には理想的光学くさびを製作することが技術上困難であるので、光学くさびの透過率を一般に $T_010^{-\tau(R)}$ のように表現し、

 $Log(I'/I) = \tau(R) - K_1$ (12) の関係式で取り扱っている.

この r(R) は、上述の光の強度比が2倍になった時、 $R_2 - R_1 = 30.1^\circ$ という理論から、2 ランプ点検(第6章 で述べる)により、N(R) = 100 r(R) なる R 対 N の 関係を決定し、 波長組毎に N_A , N_D で表わしておく.

4.3. 定数

(6) 式の $N_{A_1}^* N_D^*$ は,

$$\begin{array}{c}
N^{*}_{A} = 100N^{*}_{A} \\
= 100(\operatorname{Log}(I_{0}/I_{0}') - \operatorname{Log}(I/I')_{A} \\
= 100(\operatorname{Log}(I'/I) - \operatorname{Log}(I_{0}'/I_{0}))_{A} \\
N^{*}_{D} = 100N^{*}_{D} \\
= 100(\operatorname{Log}(I_{0}/I_{0}') - \operatorname{Log}(I/I'))_{D} \\
= 100(\operatorname{Log}(I'/I) - \operatorname{Log}(I_{0}'/I_{0}))_{D}
\end{array}$$
(13)

であるから、 $Log(I_0'/I_0)$ を大気外定数として K_0 に置き かえ、(13) 式に(12) 式を代入して(6) 式を書き変 えれば、

$$\Omega_{AD} = \frac{\frac{100 \left\{\tau(R) - (K_0 + K_1)\right\}_A}{-100 \left\{\tau(R) - (K_0 + K_1)\right\}_D}}{0.1388\mu} - 9$$
(14)

が得られ、これは測定ダイヤルの読み R からオゾン全量を求める式となる。それぞれの波長組について、定数項をそれぞれ ΔN_{0A} , ΔN_{0D} と置くと、(14) 式の()の項は

$$100\langle \tau(R) - (K_0 + K_1) \rangle_A = N_A - \Delta N_{0A}$$

$$100\langle \tau(R) - (K_0 + K_1) \rangle_A = N_B - \Delta N_{0B}$$

となり、ここで、 $\Delta N_{0A} - \Delta N_{0D} = \Delta N_{01}$ と置くと (14) 式から(6)式と同じ形の式

$$\Omega_{AD} = \frac{N_A - N_D - \Delta N_{01}}{0.1388\mu} - 9 \tag{15}$$

1983年5月

を得る.これが実際の観測にあたっての計算式となる.

 ΔN_{01} は準器 (Beck 116) との 比較観測より求めた暫 定定数である.大気外定数は太陽活動に伴う長周期変化 が起こりうるし,器械定数 K_1 は測器の経年変化によっ て変わるので,これらの 変化分を ΔN_{02} と置いて補正 し, $(\Delta N_{01} + \Delta N_{02})$ なる確定定数を決定する.

 ΔN_{02} は、南中時のオゾン全量が系統的に最大または 最小となるような日変化は存在しないという実際的仮定 に基づき、統計的に求められる.

毎日の定常観測が(15)式で行われたとする.ところ が大気外または器械定数が変化したため、さらに AN_{02} の補正を必要としたとすると、この場合の正しい計算式 は、

$$\Omega^{*}{}_{AD} = \frac{N_{A} - N_{D} - \Delta N_{01} - \Delta N_{02}}{0.1388 \mu} - 9$$
$$= \Omega_{AD} - \frac{\Delta N_{02}}{0.1388 \mu}$$
(16)

となり、 $\mu = \mu_1$ および μ_2 の観測について (16) 式から $\Omega^*_{AD1} - \Omega_{AD1} = -\Delta N_{02}/0.1388\mu_1$ $\Omega^*_{AD2} - \Omega_{AD2} = -\Delta N_{02}/0.1388\mu_2$ を得る. $\Omega^*_{AD1} = \Omega^*_{AD2}$ と仮定すると $\Omega_{AD1} - \Omega_{AD2} = \frac{\Delta N_{02}}{0.1388} \left(\frac{1}{\mu_1} - \frac{1}{\mu_2}\right)$ $\Delta N_{02} = \frac{0.1388(\Omega_{AD1} - \Omega_{AD2})}{\frac{1}{\mu_1} - \frac{1}{\mu_2}}$ (17)

となる.

(17) 式は, μ_1 および μ_2 に行った1組の観測から AN_{02} が求められることを示している。実際には,オゾ ン量の時間的変動があるので,誤差をできるだけ小さく するために,長期間の直射光観測から次式によって統計 的に求める。

$$\Delta N_{02} = \frac{0.1388(\Sigma \Omega_{AD1} - \Sigma \Omega_{AD2})}{\Sigma \frac{1}{\mu_1} - \Sigma \frac{1}{\mu_2}}$$
(18)

このようにして ΔN_{02} を決定する 方法を long method と呼んでいる. 求まった ΔN_{02} は ΔN_{01} に 加算 され, 新たな暫定定数 ΔN_{01} として取り扱われる.

5. オゾン観測

ドブソン分光光度計による観測からは、オゾン全量と オゾン鉛直分布が得られる.オゾン全量観測では、観測 がどのような天空状態で行われたかをはっきりさせるた めに、観測方法を第2表のように分類し、数字で表わす よう定められている.

第2表 観測の方法.末尾の数字は、観測の方法を表わす符号S.

			太陽面雲なし	0					
		十四レトフ	薄い雲を通して	9—1					
	直射光観測	人物による	霧を通して	9—2					
				9—3					
		月による		1					
			天頂に雲なし						
オソン全重		晴大		8					
	天頂光観測		中程度の明るさで、一様または中程度に変化する雲を通して	4					
		曇 天	暗くて,一様または中程度に変化する雲を通して	5					
		暗さが非常に変化する雲,降水を伴うまたは伴わない層雪 通して							
			霧を通して	7					
オゾン鉛直分布	反 転 観 測 (天頂光観測)	晴天	天頂に雲なし						

5.1. 直射光観測

直射光観測は分光光度計の理論に即した最も基本とな る観測方法である.したがって,これが可能な場合は他 の観測に優先して行うこととなっている.

太陽光はサンディレクターの 60° プリズムによって全 反射屈折して,測器の窓へ垂直に入射される.測器の窓 には、すり水晶板を置き、これによって太陽光を散乱光 にしてスリット S_1 に入れる.

波長は *A*, *D* 波長組を用い, 短時間内に *A*-*D*-*A*-*D*-*A* の5回測定し, *A*, *D* それぞれの 測定値の平均値か ら計算する. 1回の測定時間はおよそ20秒間で, 各測定 間の時間間隔を等しくし, 5回測定の中間測定の時刻を 観測時刻とする.

観測は、午前および午後の μ =1.5(Z=48.4°), μ =2.5 (Z=66.9°) に行われる. 高層気象台はさらに南中時に も行っている.しかし、観測時刻は観測地の経緯度および 季節によって変わるので, 南中時の太陽天頂角が48.4° を越える場合 (Z>48.4°) は, μ =1.5 の観測に代わっ て南中時(昭和基地では北中時)の観測を行うこととな っている.

月光による 直射光観測は,太陽高度角が低い 季節と か,太陽が全く出ない季節が 長い 高緯度地方 において は,年間通してのオゾン資料を得るために,たいへん有 効な方法である.しかし,光が弱いために,サンディレ クターを通して月の光を窓に入れるのが困難であること,および観測が満月前後の数日しか可能でない等の理由から,今ではほとんど行われていない.

5.2. 天頂光観測

天頂光観測は、太陽が雲で遮られ、直射光観測ができ ない場合に行う観測で、天頂からの散乱光を測器の窓に 入射して行う.使用波長と観測時刻は直射光観測と同じ である.

天頂光観測では、天頂に雲がない時とある時で、晴天 天頂光観測では、天頂に雲がない時とある時で、晴天 天頂光観測からは、理論式によって直接オゾン全量を求める ことはできない.しかし、直射光観測から得られたオゾ ン全量 Ω^{DS} (Direct Sun)と、ほとんど同時に行った晴 天天頂光観測から得られる $(N_A - N_D)^{ZB}$ (Zenith Blue) とは密接な関係にあるので、同時に行った直射光観測と 晴天天頂光観測の沢山の組から、 Ω^{DS} 、 $(N_A - N_D)^{ZB}$ 、 μ を関係づける経験図表(天頂光観測図表)を作成して おき、これからオゾン全量 Ω^{ZB} を求めている.

天頂光観測図表(第3図)は、特別な場合を除いて, 曇天天頂光観測にも適用できることが経験的にわかって いるので,天頂光観測によるオゾン全量は,全て図表か ら求められる。

この図表は、年間を通して行われた DS-ZB 比較観 測によって、 $\Omega^{DS}-\Omega^{ZB}$ の量が大きい場合に補正が施さ

▶天気∥ 30. 5.



れ、新ためて作図される。

5.3. 反転観測

晴天天頂光観測による Log(I'/I) は、太陽天頂角が増 すと共に増加するが、天頂角が85°を越える頃から再び 減少する. この現象は Götz によって発見され,彼はこ の現象を「反転効果 (Umkehr effect)」と呼び、これに よってオゾンの鉛直分布を知ることができると考えた.

今、第4図に示すモデルを考える、地上で受ける散乱 光は、散乱の起きている高さの大気の分子数と吸収によ る減衰によって変化する。オゾンの吸収を受け易い波長 の*I*について考えると、オゾン層の下からくる光は、 n_1 $\exp(-\alpha x \sec Z)$ に比例し、上からくる光は、 $n_2 \exp(-\alpha x \sec Z)$ αx)に比例する。 n は高さと共に減少するので, 天頂 角が小さい時 (secZ=1) は、 $n_1 \ge n_2$ から $n_1 \exp(-\alpha x)$ secZ)> $n_2exp(-\alpha x)$ であり、地上に到達する散乱光は、 オゾン層の下からの散乱光の方が多い。天頂角が大きく なると (sec $Z \rightarrow \infty$), たとえ $n_1 \ge n_2$ であろうと, $n_1 \exp$ $(-\alpha x \sec Z) \rightarrow 0 \geq t_{s_{2}} \subset n_{1} \exp(-\alpha x \sec Z) < n_{2} \exp(-\alpha x \sec Z)$ αx)から、地上に到達する散乱光は、オゾン層の上から の散乱光の方が多くなる すなわち、地上に到達する主 たる散乱光の高さは, secZの増加と共に次第に高くな り、ついにはオゾン層の上に出てしまうという現象が起 きる、ところが,オゾンの吸収を受けにくい波長の I' に ついては、この現象がIより遅れるので、散乱光Iの減 少度合は、I'に比べて鈍くなる、したがって、 $\sec Z$ が 大きくなるにつれて、 I'/I の変化率が増加から減少に 転ずるということが起こりうる. この時の天頂角がおよ 785°である。



反転効果の原理 (R.M. Goody, 1954).

1983年5月



第5図 反転観測結果 (Z4 対 N).

	高度 (mb)
0	地上—500
1	500 —250
2	250 —125
3	125 — 62.5
4	62.5 — 31.2
5	31.2 — 15.6
6	15.6 — 7.8
7	7.8 — 3.9
8	3.9 — 1.96
9	1.96-0.98
10	0.98以下

第3表 気層の分割.

反転観測は, C 波長組による一連の(連続的な)晴天 天頂光観測である. オゾン鉛直分布を求めるには,指定 された太陽天頂角(60°, 65°, 70°, 74°, 75°, 77°, 80°, 83°, 84°, 85°, 86.5°, 88°, 89°, 90°)における Nc 値が使われる. Nc 値を天頂角の4乗に対してプロットした曲線を反転曲線といい,第5 図に示す.

オゾン鉛直分布の計算は、あるオゾン鉛直分布を仮定 し、この分布から観測されるであろう各指定太陽天頂角 における晴天天頂光の Log(I'/I) (=N) を計算する. この結果を反転観測から得た結果と比較し、もし差があ れば仮定した鉛直分布を少し変更し、再度 Log(I'/I)を計算する.この結果がある許容範囲内で実測と一致す るまで繰り返し、最終的に得られた分布が鉛直分布とな る.

実際の計算では、大気を約 5~6km 毎に第 3 表のよ うに分割し、500mb の高度から下のオゾン量は、第 1 気層に ほぼ等しく、0.98mb の高度より上のオゾン量 は、第 9 気層の 54% であるという 仮定をおいて計算す る.

観測結果からのオゾン鉛直分布計算は,計算法の統一 を計るため,オゾンデータセンター(カナダ)において 一括して電算処理で行われ,観測所では行わないので,

▶天気// 30. 5.

第4表 点検種目と回数.

点 検 租	f 目	回数
	水銀ランプ	毎月1回
波長点検	天頂光	夏期,冬期各1回および水銀ランプ点検に異常を認めた場合
1777 MA	ランプNo 1	毎週1回
標準ランプ点検	ランプNo. 2	月1回およびランプ Na 1 に異常を認めたとき
測器の感度点検	<u> </u>	毎月1回
2 ランプ 点検	999-999-1444 (* 1999) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997) (* 1997)	4 カ月ごとに1回(2月,6月,10月)A,C,D波長組について 行う



第6図 晴天天頂光による Qと Rとの特性.

計算理論は割愛する.

以前は、指定天頂角に相当する時刻の値が正確に得られるような時間間隔で、数十回の連続観測を行っていたが、現在では自動記録装置によって、 $Z=60^\circ \sim 90^\circ$ 間のRを連続記録し、指定天頂角の時刻に対する値を読み取ることによって、Nc値が得られるようになった.

3. 測器の点検

精度の高い資料を得るためには、測器は常に最良の状 態に置かれていなければならない.ドブソン分光光度計 は、定期的に行う各種点検によって、自己検定ができる という特徴を持っており、また、観測にあたっては測器 を室内外に出し入れしていることからも、測器の定期点 検は重要である. 各種点検は第4表に基づいて行われ る.

6.1. 波長点検

波長点検は,波長の基準点が正しく保たれているかど うかをチェックする点検である.

ドブソン分光光度計では、Qプレートと本体基底との なす角が直角の時、水銀スペクトルの3129、3342および 4356Åの光がそれぞれ スリット S_2 , S_3 , S_4 に入射する ように調節されている. また、この時の Q 目盛は 84°

1983年5月



第7図 2ランプ点検の原理

晴天天頂光についての Q 値と R との関係は, Q の 値を 30°~150°まで1°ずつ順に変えて 観測すると, 第 6 図のような曲線が得られる.曲線の凹凸のある所は, オゾンの吸収によって光の強度の減衰の大きい部分で, その波長域に観測のためのA, B, C, D, 4 つの波長 組を指定している.

晴天天頂光波長点検では、A, C, D 各波長組の 2 つ の指定波長の光が, 正しくスリット S_2 および S_3 に入 射しているか否かを点検するためで、 各波長組の Q を はさむ狭い範囲について観測を行い、 各波長組の Q 表 が正しいかどうかを点検する.

6.2. 標準ランプ点検

この点検は, スリット S₂, S₈ を通る光の強度比の変 化から,光学くさびやレンズ等光学系の汚れを調べるた めのものである.

光源(標準ランプ)には、長期間の間けつ使用に対し て、光の強度が安定している溶融石英グローブのタング ステンハロゲン電球を用いている.光源に変化がなけれ ば(光源の変化をチェックするため、ランプは2つ用意 されている)、オゾン分光光度計に入った光の強度比は 一定であるから、測定ダイヤルの読み R も一定のはず である. 点検では、標準ランプを規定電圧(または電流) で作動させ、測定ダイヤルの読み R の変化を点検する.

6.3. 感度点検

測器の感度は、光電子増倍管の感度特性と増幅器の増

幅度で決定される. これらの状態変化を監視するのが 感度点検で,弱い光を使って測定した記録トレースの幅 の変化,または,測定ダイヤルを1°ずらした時のマイク ロアンメータの指針の振れ幅等で判断する. 光源には, 標準ランプ点検と同じ電球を用いている.

6.4. 2 ランプ点検

この点検は光学くさびの濃度勾配特性が一定に保たれているか否かを確かめるためと, *R*対*N*の関係を決定するために行う.

標準ランプと同じタングステンハロゲン電球 2つ(X, Y) を光源とし、相対的基準となる S_4 ランプ(ミニチ ュアランプ)をスリット S_4 の前に置いて、スリット S_3 を通る光の強度 I' とスリット S_4 を通る光の強度 I と の比を 測定する(第7図参照). X と Y の電球の光の 強度を同じくすると、 S_4 ランプの光を基準にして、X または Y 単独点燈の時のダイヤル目盛 R_1 と、X, Y 同 時点燈の時のダイヤル目盛 R_2 との N 値の差が、Log 2=0.301 から30.1°(N の値は前に述べたように100 倍した値を用いている)になっているかどうか点検でき る. 測定ダイヤルの $R=0^\circ \sim 300^\circ$ を点検するには、 S_4 ランプの光量を変化させることによって行える.

7. オゾン資料

日本のオゾン資料は、各オゾン観測官署から、オゾン 全量資料が気象庁報告型式高-11 で毎月に、高-11 の2 (WMO Form O-1B) で隔月に, 反転観測資料が高-12 (WMO Form O-2B) で毎月気象庁高層課に報告され る. この内, Form O-1B と Form O-2B はカナダの オゾンデータセンターに送付される.前者の資料と,後者 の資料から計算されたオゾン鉛直分布の資料は、Ozone Data for the World (気象庁高層課と高層気象台に配布 されている.また,オゾンゾンデによるオゾン鉛直分布 も掲載されている)として各国の資料と共に出版されて いる. また, 高-11 とデータセンターで計算された鉛直 分布は、Aerological Data of Japan にも掲載されてい る. 昭和基地の資料は、Antarctic Meteorological Data にも掲載されている. 最新の資料の利用に当たって注意 しなければならないのは、日本の場合、第4章3節で述 べたように,器械定数と大気外定数の変化分 *ΔN*₀₂ は, 毎年2月頃,前年の資料から統計的に求められて、(4Non + ΔN_{02})が決定されるため前年の資料は、 ΔN_{02} による 補正がなされてからでないと確定資料にならない、とい うことである. すなわち, 1983年1月の資料は, 1983年

*天気/ 30.5.

246

第5表 オゾン全量観測報告 高-11.

TOTAL AMOUNT OF OZONE

March 1982

Station Tateno (47646)

E	Ϋ́Ϋ́	ĠĠ	FFF	<i>µµµµ</i>	λs	<u>000</u>	ŸŸ	ĠĠ	RER	μμμμ	λS	<u>000</u>	ÝÝ	ĠĠ	ggg	<i>µµµµ</i>	λŚ	222	ÝÝ	ĠĠ	RRR	пппп	λs	222	ÝÝ	ĠĠ	KKK	արար	λS	222
							07	23	025	2541	04	326	14	22	546	2469	05	314	21	22	406	2517	00	388	28	22	305	2502	00	425
1.				<i>.</i>			08	01	005	1504	05	335	15	00	416	1502	05	306	22	00	391	1442	00	387	29	00	075	1514	00	408
L							08	02	445	1324	09	335	15	06	436	24.80	06	317	22	02	416	1228	00	389	29	02	485	1189	00	411
E							08	04	375	1491	04	345							22	05	076	1496	00	388	29	05	165	1487	00	401
							08	06	415	2588	05	335							22	06	516	24.90	00	386	29	06	580	24.84	00	384
	01	23	088	2612	.09	420	08	.23	.022	2515	.00	331	15	22	533	2463	05	306	22	22	403	24.93	00	382	29	22	24.2	2597	09	358
I.	02	01	218	1497.	09	412	09	01	002	1494	00	330	16	00	363	1514	09	306	23	00	203	1512	00	375	30	00	077	1503	09	358
L	02	02	368	1376	09	409	09	02	422	1317	09	326	16	02	423	1266	09	323	23	02	523	1222	09	368	30	02	422	1183	09	362
I	02	04	208	1493	05	410	09	04	432	1503	00	334	16	04	463	1456	00	337	23	05	003	1458	00	374	30	05	182	1489	09	364
L.,	02	06	288	2493	06	443	09	06	397	2533	00	346	16	06	433	2455	00	339	23	06	525	2489	04	385	30	07	222	3033	04	372
1							1																		I					

 $\dot{Y}\dot{Y}$: 日 (グリニッチ標準時による日付), $\dot{G}\dot{G}$: 時 (グリニッチ標準時による時刻),ggg: 分 (グリニッチ標準 時による分の10位, 1 位および 1/10 位), $\mu\mu\mu\mu$: オゾン層を通過する太陽光線の相対的路程 (1 位, 1/10位, 1/100 位および 1/1000 位), λ : 観測に使用した波長組 (0=AD), S: 観測の方法, $\Omega\Omega\Omega$: オゾン全量 (m-atmcm 単位の 100 位, 10 位および 1 位)

WM0/0MM	4						TOTAL AMO QUANTITÉ 1	DUNT OF OZON FOTALE D'OZO?	ie Ne			MSC/SMC
-		farch	. Apr	·il				Japan				
		mont	h, mo	is			S	tation			country/pay	S
Days of Month	STN.	MONTH	YEAR	Day 1 9 17 25 66 λ SΩΩΩ	1	Day 2 10 18 26 GG λ SΩΩΩ	Day 3 11 19 27 66 λ 50ΩΩ	Day 4 12 20 28 60 λ SΩΩΩ	Day 5 13 21 29 60 λ SΩΩΩ	Day 6 14 22 30 GG λ SΩΩΩ	Day 7 Day 15 23 31 GC λ SΩΩΩ GG GG	y 8 16 24 Mean λ SΩΩΩ
	1 4	5		11		20	29	38	47	56 /	55 74	
1 - 8	1	038	82			03.09.409	03.00405	-100400	07.03317	07.06328	0309332 03	0.9335
9 16	2	03.8	32	01.00330		0300393	0300349	-109334	0309327	0.300.327	0105306 05	00.3.77
17 24	. 3	03.8	22	01,09330		05.00369	03.09367	0406408	0505368	0300389	05.00374 03	09356
25 - 31	4	033	P2 .	07.00397	÷	0500438	0300405	0300418	0300411	0309362	0509436	369 MEAN
Comments	5	032	25=	9-0BS	.0N	SUN THR	OUGH THIN	CLOUD, F	OG OR HAZI	ξ		
1 - 8	1	040	92	03.0.0404	:	03.05370	0309343	0.6.00339	0300336	0000376	0004331 07	04357

第6表 オゾン全量観測報告 高-11の2.

GG:時(グリニッチ標準時,ただし観測時刻がある正時の30分前から29分過ぎまでの間にあればその正時,中央標準時では同一の日付に属するがグリニッチ標準時では前日の場合は,-(24-グリニッチ時)), $\lambda S \Omega \Omega \Omega$: 高-11 に準ずる.

中はあくまでも暫定値として取り扱わねばならない.

20数年に渡って蓄積されてきたオゾン資料は、その一 部を除いて、確立された統計処理が行われていない.現 在、気象庁高層課では、オゾン資料の累年統計が検討さ れている.

7.1. オゾン全量資料(高-11,高-11の2)

高-11 と高-11 の 2 は第 5,6 表の型式である. すなわ ち,高-11 では観測された全資料が,高-11 の 2 では一 日の代表値のみが報告される. 代表値は一日の全資料の 中から選ばれるが,その選択基準は第 2 表の観測方法符 号 S が,0,9,2,3,8,4,5,6 および7 の順で,観 測精度の高い資料が優先される. 同順位のものが二つ以 上ある場合は,観測時刻が太陽南中時に最も近いものが 優先される. 天頂光観測によるオゾン資料は天頂光観測図表で求め たものであるので,積雲形の雲,特に雄大積雲とか積乱 雲の場合,また,降水現象前後の乱層雲等の場合に, Ω^{zc}が非常に大きな値となる場合があり,前後日の資料 との比較によっても妥当性を欠くことがある.このこと は,雲の影響による見かけ上の増加と思われるが,これ を補正する確実な方法はまだ確立されていない.

オゾン全量資料は, 観測原理からいっても太陽直射光 観測による資料が一番精度が高く, 曇天天頂光観測で雲 が厚くなるほど精度が落ちるので,利用に当たっては, 符号 S の値に注意し, 南中時により近い (µ の値が小 さい)資料を選ぶよう心掛けたい.

7.2. オゾン鉛直分布資料

反転観測資料は第7表の型式で報告され,第8表の型

1983年5月

第7表 反転観測報告 高-12.

	WMO/OMM OZONE OBSERVATIONS / OBSERVATIONS D'OZONE UMKEHR OBSERVATIONS / OBSERVATIONS 'UMKEHR'															-		
			January month/mois		-	-		Taten	10 (476 aion	546)				count	apan try/pays			
111	i i	YYMMJJ	h x x S D D D	60'	65.	70°	74. NNN	75 NNN	77. NNN	80' NNN	83. 1 NNN	84. NNN	85. NNN	86.5 NNN	88. NNN	89. NNN	90'	STN
<u>'</u>	5	7 12	14 20	22 24	26 28	30 32	34 36	38 40	42 44	46 48	50 52	54 5G	58 60	62 64	66 68	70 72	74 76	78 80
4.7.6	4.6	10.710./18.2	12,310,0,3,8,61	டுப்	لاست	1 <u>69</u> /J	1824	යිරො	1952	1/02	240	12,721	12 <u>7</u> 31	1 <u>0</u> 1	282	255	12/3	
47.6	6,4,61	0810/182	1/300386	1480	588	17-3/1	18.7.2	PL6	0.14	1/.6.8	<u>12</u> 25	िन्दर्भ	ાર સ્ટે	3.461	622	282	25./1	L
47.0	5.45.61	10.910./18.21	173100343	1404	145,7.21	632	17.8.9	1828)	الكسطر	0.85	1232	التكلاسكا	1284	129.61	127.2	12.4.ZI	21.0	
4.7.6	6.46	10,910,/18,21	12310.03.49	1422	(50.5)) <u>622</u> 1	12.8.21	1822	1222	0.80	223	125.9	280	128/21	126.61	120261	1/94	لمسل
4.7.6	4.61	1.90/182	120028/1	। ম.ম.হা	15.5.01	। ୧୯୫୨ ୮	18421	18.6.1	1252	الإسلال	<u>দিন্দ</u> ্য মূ	266	12.831	128/	267	123.2	123	
4.7. <i>6</i>	4.61	1010/182	23100338	13.9.1	147.61	6081	17.4.2	12,22/1	188./1	0.4.2	12.2.71	1204	262	12.761	125.4	12.2./	V.I.H	لسعسه
4.7.6	4.6	1510/182	ଟ୍ୟାଟ୍ଟ ସ୍ଟ୍ରର	للتتلا	டாய்	15.2.2	17.4.21	1,28,21	8.8./1	ଜ୍ୟୁଷ	12.26	1-222/	RSZ	12,6,5]	125./1	िर्द्य	<u> </u>	
47.6	4.6	1270/182	1/309368	لمتنا	لمست	1863	82/1	18.65	125,21	1.061	6242	222	<u>দ</u> ্দ	দ্র্যুদ্র	দ্রহয	1232	KLZBI	L
46.7.E	6,4,61	1.910./18-21	121310,0,3,70	KS11	ふ光石	1 <u>6.77</u> 1	18.1.ZI	856	1 <i>9.4.1</i> 1	(1 <u>089</u>)	12/21	124/1	1260	599	<u> 12</u> 3ର	12/21	1/1231	L
4.7.6	6,4,61	1/1910./1824	2310,93,83	1450	15531	ବ୍ୟୁ	<u>ବ୍ୟ</u> େମ୍ବ	মুম্বহা	1925	1225	242	ନ୍ୟର୍ବ	(1284)	(ન્ટકર)	1262	235	201	لسب

IIiii: 国際地点番号,YY: 日(中央標準時による日付),MM: 月,JJ: 年(西暦年末尾2数字),h: 観測時 が午前は1,午後は2, λ: 反転観測に使用した波長組(3=C), λSQQQ: 高-11 に準ずる,NNN: 太陽天頂 角における晴天天頂光の強度比の対数(1位の数字は省略し小数以下3桁).

第8表 反転観測によるオゾン鉛直分布.

						VER	TICAL	DISTRIBUT	ION OF	OZONE	FROM U	MKEHR O	BSERV	ATIONS				*********
************			****			****	*****	LAYER-MEAN	CZUNA	PAR	TIAL P	RESSURE	5	CHICREM	8)	TOTAL O	ZCNE (M	ATH-CP)
STATION	۲Y	E.H	11	۸	8	с	1	2	3	4	5	6	7	8	9	SOLUTION	COSERVED	RESICUAL
		***	****		****	****	****	*********	******		*******	******	*****	*********		• • • • • • • • • • • •	••••	
TATENC	7	1	82 P	ì	1	10	48	95	98	130	123	84	44	18.6	6.8	385	386	.44
TATENC	8	1	82A	1	1	12	32	87	114	146	135	90	49	21.7	8.5	396	396	.31
TATENC	9	1	82A	ī	1	12	11	56	104	144	133	88	47	21.9	8.E	345	343	.45
TATENO	9	1	82P	ĩ	1	12	29	53	93	137	131	87	44	19.5	7.4	349	349	• 5 2
TATENC	10	1	82A	1	1	12	32	85	109	142	130	85	45	19.5	7.3	381	381	•40
TATENC	10	1	82P	1	1	12	28	48	84	131	128	89	48	19.7	7.1	338	338	.25
TATENC	15	ī	82P	ī	1	10	19	49	92	136	130	87	46	21.2	8.5	3 3 6	335	•30
TATENO	17	1	82A	ī	ī	10	23	76	107	143	133	89	45	19.7	7.5	369	368	.41
TATENC	19	1	82A	1	1	12	36	87	104	137	126	82	39	16.7	6.0	371	370	•40

YYMMJJ: 高-12 に準ずる, JJ の次のAまたは P: a.m. (午前) または p.m. (午後)の区別, ABC: 報告 資料の内容説明, 1~9: 気層番号, SOLUTION: 反転観測による鉛直分布から計算したオゾン全量, OBSE-RVED: 全量観測から得たオゾン全量, RESIDUAL: $\sqrt{(N_c - N^*)^2}$, (N_c は観測された各指定太陽天頂角に おける値, N^* は求まった鉛直分布から再計算された各指定太陽天頂角における値).

式でオゾン鉛直分布が得られる.

反転観測による鉛直分布資料の最大の欠点は,観測後 直ちに鉛直分布として得られないことである. 観測資料 がデータセンターで計算され,鉛直分布資料となって還 元されるまでにおよそ6ヶ月を要している. この点オゾ ンゾンデによる観測資料は,定量的には直ちに求まらな いが,定性的には観測後直ちに結果がわかり,1ヶ月後 には気象庁高層課で計算されたオゾン鉛直分布としての 資料が得られる.

オゾン鉛直分布資料の特徴は、反転観測による鉛直分

布からは、5~6km 毎の層別の分布しか得られないが、 オゾンゾンデからは、地上から気球破裂高度まで連続的 に全層に渡っての分布が得られるということ、また、反 転鉛直分布では各層内の細かい変動が把握できないが、 0.98mbの高さまでの分布が得られ、オゾンゾンデで は、到達高度が一定でなく、第7気層以上の資料がほと んど得られない、ということである、また、同じ日の反 転鉛直分布とオゾンゾンデのそれと比較してみると、気 層によってはかなりの差を生じていることがある。特 に、第8図に示すように、オゾンの極大層が二つ以上あ

▶天気∥ 30. 5.



第8図 反転観測によるオゾン鉛直分布とオゾンゾ ンデによるオゾン鉛直分布の比較(手塚慶 二, 1983).

る場合顕著に表われている.

7.3. 世界のオゾン観測資料

現在,オゾンデータセンターに登録されている世界の オゾン観測所はおよそ200ヶ所である.実際に観測資料 を報告しているのは,第9表の他にソ連製のフィルター 式オゾノメータを使用している東ヨーロッパ,ソ連およ びアジアの一部の20数ヶ所を含めておよそ90ヶ所で,毎 年数ヶ所増加している.

オゾン全量観測の時刻は観測所によってまちまちで, 1日数回行っている所もあれば,直射光観測だけの所も あるが,総じて,太陽高度角の高い時刻(太陽南中,北 中時)には行われており,月平均値を求めるのに十分な 観測日数が得られている.

ソ連製オゾノメータは第9図に示すように,太陽高度 角の変化によってオゾン量変動が大きく,精度の点で問 題の多い測器と思われるので,この測器を使用している 観測所を第9表に載せなかった.

反転観測は第9表の「反転」欄の〇印の観測所で行われている.日の出後,または日の入前約3時間,天空が

晴天でなければならないという観測条件から,その資料 数は、年間資料数10個以下の観測所が約半数,50個以下 の観測所は4ヶ所と少ない.しかし、舘野の反転観測資 料数(年間90~140個)はスイスの Arosa に続いて2番 目に多く、オゾン全量資料数と共に、世界に誇れる数で ある.

8. オゾン観測に対する世界の動向

オゾン観測は IGY (1957~1958) を契機として世界的 に開始された.第3回世界気象会議(1959)は,国際的 にオゾン観測作業を拡充する目的で,オゾン全量観測所 の設立とオゾンゾンデ観測計画の確立を要請する決定を 行っている.その後,Atmospheric Environment Service of Canada がオゾンデータセンターとしてデータ収集と その刊行を実施する一方,Climate Impact Assessment Program により,オゾン量の減少による紫外線の増大 と気候変動に対する危険に関する研究・調査が進められ てきた.これらの結果を重視した第7回世界気象会議 (1975) は,オゾン量減少の度合を調査する必要性があ ると決定し,オゾン破壊の主原因の一つであるクロロフ ルオロメタンについての調査と全球規模のオゾンモニタ ーシステムの必要性を強調した.

WMO は, 第28 回執行委員会 (1976) において, オ ゾン観測網の整備・拡充, オゾン測器の整備・開発・標 準化, オゾン観測データの迅速な収集・刊行と解析・調 査を骨子とした "WMO Global Ozone Research and Monitoring Project" を決議し, World Dobson Spectrophotometer Central Laboratory として, NOAA の Air Resource Laboratory (A.R.L.) を指名し, ここが 使用している Beck 83 を世界の 分光光度計の第一準器 と決めた.

日本では、WMO の要請により、1977年ドブソン分 光光度計 Beck 52 を WMO へ贈与し(現在フィリッ ピン、マニラで使用されている)、アメリカのコロラド 州ボルダーで行われる分光光度計の国際比較観測と西ド イツでのオゾンゾンデの国際比較観測参加を決定した.

ドブソン分光光度計の国際比較観測(1977)には、オ ーストラリア、カナダ、東ドイツ、エジプト、インド、 日本、イギリスおよびアメリカが参加し、デンマーク、 アイスランド、ノールウェイは分光器の調整・改良およ び較正のために参加した.この比較観測の目的は、オゾ ン全量資料の均一性を計るために、全世界の観測網を地 域分割して各地域内の分光器を較正するため、この地域

1983年5月

第9表 世界のオゾン観測を行っている観測所 (1981年現在).

観測所	国名	緯度,経度	オゾン全量	反転
Aarhus	デンマーク	56.10 N , 10.12 E		
Arosa	スイス	46.46 N , 9.40 E	DS のみ	0
Aspendale	オーストラリア	38.02 S , 145.06 E		0
Bangkok	タイ	13.44 N , 100.30 E		
Barrow	アメリカ	71.19N, 156.36W	noon および 2 時間前後	
Belsk	ポーランド	51.50 N , 20.47 E	noon, $\mu = 2.0, 2.6$	0
Biscarrosse	フランス	44.22N, 1.14W		0
Bismarck	アメリカ	46.46N, 100.45W	noon および 2 時間前後	
Boulder	アメリカ	40.01N, 105.15W	noon および 2 時間前後	0
Bracknell	イギリス	51.23 N , 0.47W		
Brisbame	オーストラリア	27.28S, 153.02E		
Bucharest	ルーマニア	44.29N, 26.08E		
Budapest	ハンガリー	47.26 N , 19.11 E	$\mu = 1 \sim 3.5$	
Buenos Aires	アルゼンチン	34.35 S , 58.29W		
Cairns	オーストラリア	16.55 S , 145.44 E		
Cairo	エジプト	30.05 N , 31.17 E		0
Caribou	アメリカ	46.52 N, 68.01W	noon および 2 時間前後	
Casablanca	モロッコ	33.34 N, 7.40W		
Churchill	カナダ	58.45N, 94.04W	noon, $\mu = 2.0, 2.5 \sim 3.0$	0
Edmonton	カナダ	53.34 N , 113.31 W	noon, $\mu = 2.0, 2.5 \sim 3.0$	0
El Arenosillo	スペイン	37.06 N, 6.44W		
Goose	カナダ	53.19 N, 60.23W	noon, $\mu = 2.0, 2.5 \sim 3.0$	0
Haute Provence	フランス	43.55N, 5.45E		0
Hobart	オーストラリア	42.53S, 147.20E		
Hohenpeissenberg	西ドイツ	47.48 N, 11.01 E	$noon \sim \mu = 3.0$	
Hradec Kralove	チェコ	50.11N, 15.50E	noon $\sim \mu = 3.0$	
Huancayo	ペルー	12.03S, 75.19W	noon および 2 時間前後	
Invercargill	ニュージーランド	46.25S, 168.19E	noon	0
Kagoshima	日本	31.38 N , 130.36 E	$\mu = 1.5, 2.5$	0
Kodaikanal	インド	10.14N, 77.28E	noon, $\mu = 2.0, 3.0$	0
Kunming	中 国	25.01N, 102.41E		
Lerwick	イギリス	60.09N, 1.09W		
Lisbon	ポルトガル	38.46 N , 9.08W		0
Macquarie Is.	オーストラリア	54.29S, 158.58E		
Magny-Les-Hameaux	フランス	48.43 N , 2.04 E		
Mahe, Seychelles	イギリス	4.41 S, 55.32 E		
Maputo	モザンビーク	25.58S, 32.36E		
Mauna Loa	アメリカ	19.32 N, 155.35 W	noon および 2 時間前後	
Mexico City	メキシコ	19.20 N , 99.11 W		
Mount Abu	インド	24.36 N , 72.43 E		0
Naha/Kagamizu	日本	26.12 N , 127.40 E	$\mu = 1.5, 2.5$	0
Nampula	モザンビーク	15.06 S, 39.17 E		
Nashville	アメリカ	36.15N, 86.34W	noon および 2 時間前後	
New Delhi	インド	28.38 N , 77.13 E	noon, $\mu = 2.0, 3.0$	0

◎天気/ 30.5.

250

(第9表つづき)

観測所	国名	緯度,経度	オゾン全量	反転
Oslo	ノルウェー	59.55N, 10.43E		-
Palestine	アメリカ	31.48N, 95.43W		0
Perth	オーストラリア	31.57S, 115.51E		
Poona	インド	18.32N, 73.51E	noon, $\mu = 2.0, 3.0$	0
Potsdam	東ドイツ	52.23 N , 13.03 E		
Quetta	パキスタン	30.11N, 66.57E	noon, $\mu = 2.0, 3.0$	
Resolute	カナダ	74.43N, 94.59W	noon, $\mu = 2.0, 2.5 \sim 3.0$	0
Reykjavik	アイスランド	64.08N, 21.54W		
Samoa	アメリカ	14.15S, 170.34W	noon および 2 時間前後	
Sapporo	日本	43.03N, 141.20E	$\mu = 1.5, 2.5$	0
Shiangher	中国	39.46N, 117.00E		
Singapore	シンガポール	1.20 N, 103.53 E		
Srinagar	インド	34.05N, 74.50E	noon, $\mu = 2.0, 3.0$	0
St. Helena	イギリス	15.56S, 5.39W		
Syowa	日本	69.00S, 39.35E	noon, $\mu = 1.5$, 2.5	
Tallahassee	アメリカ	30.26N, 84.20W	noon および 2 時間前後	
Tateno	日本	36.03N, 140.08E	noon, $\mu = 1.5$, 2.5	0
Tronto	カナダ	43.47 N, 79.28W	noon, $\mu = 2.0, 2.5 \sim 3.0$	
Uccle	ベルギー	50.48N, 4.21E		
Varanasi	インド	25.27 N, 82.52 E	noon, $\mu = 2.0, 3.0$	0
Vigna Di Valle	イタリー	42.05N, 12.13E	$noon \sim \mu = 3.3$	
Wallops Is.	アメリカ	37.52 N, 75.31 W	noon および 2 時間前後	
White Sand	アメリカ	32.23N, 106.29W	noon および 2 時間前後	

第10表 オゾン分光光度計の国際比較観測結果 (W.D. Komhyr, 1980).

測器		E	17		オゾ に対	ン全量 0 する補正	. 300 atm 值(%)	n-cm
番号					$\mu = 1$	µ=2	$\mu = 3$	平均
41	1	ギ	y	ス	1.70	0.83	0.57	1.03
71	東	۴	イ	ッ	10.37	5.20	3.46	6.34
77	カ		ナ	ダ	-1.83	-0.93	-0.60	-1.12
83	7	×	y	カ	進	器		
96	エ	ジ	プ	ኑ	-4.33	-2.17	-1.43	-2.64
105	*-	ース	トラ	リア	4.50	2.27	1.50	2.76
*108	7			連	-1.23	-0.60	-0.40	-0.74
112	1	·	~	۴	0.36	0.20	0.13	0.23
116	日			本	-1.07	-0.53	-0.33	-0.64

* は1978年に行われた.

内に2次準器を置いて、2次準器と Beck 83 を比較する ことにあった.

2次準器としては、光学系の調整が適正であること、 1983年5月

電気系(増幅,整流)が十分改良されていることが条件 とされ、これらの条件を満たさない分光器は NOAA の A.R.L. によって改良が行われたが、日本の Beck 116 は何の手を加えることもなく、2次準器(国内準器)と なった.

各国の分光光度計と Beck 83 との比較観測は, 各分 光光度計の N 値の補正値,オゾン全量の補正値,内部 散乱の有無等について行われ, Beck 77 と Beck 116 が たいへん良い結果を得た(第10表,第10図参照).また, これらの結果は1974年ポーランドのベルスクで行われた 比較観測の結果より精度が向上しており、比較観測の有 意義性を示している.しかし、こうした比較観測には、 多大の経費と時間を要するため、国際巡回標準ランプに よる比較点検の実施への運びとなった.

この国際巡回標準ランプ点検は, Beck 83 であらかじ め点検された標準ランプを各地域毎に巡回させるという 方法で行われ、1981~1982年に実施された. 点検結果 は, NOAA の A.R.L. で解析され, Beck 83 を基準と



50

1-116

i. U

-10 -10 0 10 10 % DIFFERENCE FROM MEAN

1112 96

5

300

-10

第10図

同時観測による8台の オゾン鉛直分布の比較観 測結果 (W.D. Komhyr, 1980).

500

1,000

71

◎天気// 30. 5.

18

500

1000

PRTIAL PRESSURE OF OZONE (umb)

した各測器毎の N 補正値が決められるはずである.

成層圏オゾンの変動の調査,研究は、多くの科学者に よって取り組まれており、オゾン資料のより高い精度と 均一性が要求され、世界のオゾン観測はこれに答えるべ く動いている.また、最近、オゾン吸収係数についても 検討が進められ、近い将来変更になる可能性もでてきた. 日本では、分光光度計の光学くさびを使用しない新し い測定方式への改良と、分光光度計と小型電算機とのオ ンライン接続によるオゾン全量の計算、資料の蓄積・集 計および補正作業の簡素化に向け取り組んでいる.

9. むすび

気象庁が行っている各種観測は,観測業務毎に観測指 針が刊行され,これに基づいて実施されている。オゾン 観測業務は1957年に開始されているが,当時の指針は 「オゾンスペクトロフォトメータによるオゾン観測指針 (案)(1957)」であった.これは Beck 社の「Observer's Handbook for the Ozone Spectrophotometer」の全訳 であり,国産の測器も加わったことから,実状に即した 指針の刊行が強く要望され,「オゾン観測指針(1970)」 が刊行された.その後,電子技術の急速な発展と共に, 測器の改良や電子機器の更新が行われ,これらに伴う取 り扱い方法の変更と改善によって,指針の全面改訂を行 い,「オゾン観測指針(1980)」の刊行となった.

この稿では、こうした観測指針の変遷の中で、基本的に は変わりうることのない項目についての解説に留めた. 読者にとっては、今一つ物足りなさを感じられる部分も あろうが、"オゾン観測の手引き"とでもいう解説書と して、少しでも皆様のお役に立てていただければ幸いで ある.また、これによって、オゾン観測に興味を持たれ、 理解を深められて、"オゾン観測に従事してみよう"、"オ ゾン資料を利用してみよう"という方が1人でも多くな ることを期待するものである.

謝 辞

この解説をまとめるに当たり,清水正義 高層気象台 長をはじめ,手塚慶二観測第三課長,大越延夫 主任研 究官,松原廣司 研究官から 有益な助言と校閲をいただ き,私自身,オゾン観測について理解を深めた点が多々 あった.ここに、深く感謝する次第である.

文 献

- 忠鉢 繁,1980:コンピュータを利用したドブソン 分光光度計 R 対 N 表の作成について、高層気 象台彙報,41,41-45.
- Dobson, G.M.B., 1957: Observer's handbook for the ozone spectrophotometer, Annals of the IGY, 5, 46-81.
- -----, 1957: Adjustment and calibration of ozone spectrophotometer, Annals of the IGY, 5, 91-114.
- Goody, R.M., 1954: The physics of the stratosphere, Cambridge Univ, 81-124.
- 長谷部文雄, 1982: 気象衛星による成層圏オゾンの 観測—Nimbus 4号 BUV による試み—, 天気, 29, 905-933.
- 気象庁, 1980: オゾン観測指針.
 - -----観測部, 1977, 高層技術打合せ会資料.
- Komhyr, W.D., 1980: Operations handbook—Ozone observations with a Dobson spectrophotometer—, WMO Global Ozone Research and Monitoring Project Report, No. 6.
-, R.D. Grass and R.K. Leonard, 1981: WMO 1977 international comparison of Dobson ozone spectrophotometers.
- 高層気象台第二観測課, 1957: 舘野におけるオゾン 全量観測について, 高層気象台彙報, 6, 17-35.
- 大越延夫, 鈴木剛彦, 1982: 天頂光観測オゾン全量 の見かけ上の増加, 高層気象合彙報, 42, 24-31.
- Ramanathan, K.R. and J.V. Dave, 1957: The calculation of the vertical distribution of ozone by the Götz Umkehr-effect (Method B), Annals of the IGY, 5, 23-45.
- 関ロ鯉吉, 1933: 富士山頂に於ける太陽紫外線の観 測による大気オゾンの定量, 気象集誌, 11, 145-164.
- 島崎達夫,1979: 成層圏オゾン,東京大学出版会.
- Szwarc, V.S., 1980: An Evaluation of the U.S.S.R. M-83 Ozonometer, Proceedings of the Quadrennial International Ozone Symposium, Vol. 1, 57-63.
- 手塚慶二, 1983: 日本におけるオゾン量の鉛直分布 について, 高層気象台彙報, 43, 28-46.
- 和達清夫, 1974: 気象の事典, 東京堂出版.
- 山本義一, 1956: 気象輻射学, 地人書館, 58-78.
- 山崎正博, 清水正義, 福田寿彦, 秋田貞一, 1957: 自記分光写真器によるオゾンの垂直分布の観測, 高層気象合彙報, 6, 45-54.