# 第 I部 オゾン層の状況

## 第1章 世界のオゾン層

### 1-1 2011年の世界のオゾン層の状況

○2011年のオゾン全量は、北半球中高緯度で全般に参照値より少なく、南半球の低緯度では参照値より多かった。

○3月に北半球高緯度で顕著な負偏差となり、北半球高緯度では 5~9月、北半球中緯度では 4 ~12月まで少ない状態が続いた。

2011年のオゾン全量は、北半球中高緯度で全般に参照値より少なく、北極域およびシベリア付 近で5%以上少なかった(図I1-1)。月別にみると、この領域では特に3~4月に顕著な負偏差がみ られた(図I1-2。第4章参照)。低緯度域では、北緯20~30度と南緯10~35度付近で帯状の正偏 差がみられ、特に南半球側に明瞭に現れている。このような低緯度域での帯状のオゾン全量偏差は QBO(準2年周期振動。巻末「用語解説」参照)の影響が大きいと考えられる。南半球高緯度では、 南極大陸の太平洋側で-5%以下の負偏差、南極大陸のインド洋側で+2.5%以上の正偏差がみられ た。

緯度帯別のオゾン全量月平均値の年間の推移を図 I 1-3に示す。北半球高緯度では3月に顕著な負 偏差となり、北半球高緯度では5~9月まで、北半球中緯度では4~12月まで少ない状態が続いた。 春季の中高緯度のオゾン全量偏差は、夏~秋季にまで持続する傾向があり(Fioletov and Shepherd, 2003; Fioletov and Shepherd, 2005)、2011年春季に起きた北半球高緯度での顕著なオゾン減少 が、夏季の中高緯度のオゾン偏差に影響したものと考えられる。

南半球高緯度および北半球高緯度の状況の詳細については、それぞれ第3章、第4章で述べる。





月平均オゾン全量偏差(%)の年平均分布。等値線間隔は2.5%。比較の基準である参照値は1997 ~2006年の累年平均値。年平均値は、北緯60度以北の1月と11、12月および南緯60度以南の5~7 月の太陽高度角の関係で観測できない時期を除いて計算した。NASA提供の衛星データをもとに気 象庁で作成。



図 I 1-2a:世界の月平均オゾン全量・偏差分布図(2011年1~6月)

等値線間隔は、月平均オゾン全量(左列)については15m atm-cm、偏差(右列)については5%。陰 影部は太陽高度角の関係で観測できない領域。比較の基準である参照値は1997~2006年の月別累年 平均値。NASA提供の衛星データをもとに気象庁で作成。





等値線間隔は、月平均オゾン全量(左列)については15m atm-cm、偏差(%)(右列)については5%。陰影部は太陽高度角の関係で観測できない領域。比較の基準である参照値は1997~2006年の月別累年平均値。NASA提供の衛星データをもとに気象庁で作成。



#### 図 I 1-3:緯度帯別のオゾン全量月平均値偏差(2011年)

比較の基準である参照値は1997~2006年の平均値。縦線は標準偏差。北緯60度以北の1月と11、12 月および南緯60度以南の5~7月は、太陽高度角の関係で観測がない。NASA提供の衛星データをもと に作成。

### 1-2 世界のオゾン層の長期変化

- ○世界全体のオゾン全量は 1980 年代から 1990 年代前半にかけて大きく減少した。1990 年代 後半以降はほとんど変化がないかわずかな増加がみられるが、1979 年以前と比較すると少な い状態が続いている。
- ○長期変化傾向を解析すると、2011年のオゾン全量は、1979年と比べて世界全体で2.1±0.1% 少なく、緯度別にみると中緯度~高緯度にかけて減少の割合が大きい。月別では、北半球高 緯度で3~4月に、南半球中高緯度で8~12月に減少の割合が大きい。

### オゾン全量の経年変化

地上および衛星からの観測による月平均オゾン全量の1970~1980年の平均値に対する偏差(%) の時系列を、図I1-4に示す。世界全体のオゾン全量は1980年代から1990年代前半にかけて大きく 減少した。1990年代後半以降はほとんど変化がないかわずかな増加がみられるが、1979年以前と 比較すると少ない状態が続いている。地上観測データから求めた世界全体のオゾン全量の2011年 のEESC(Newman *et. al*, 2007)フィッティング値(付録3参照)は、1979年を基準とすると 2.1±0.1%少なかった。1980年代は減少率が大きく、世界全体では-1.8±0.1%/10年、北半球中緯 度では-2.3±0.3%/10年、南半球全体では-2.2±0.2%/10年の減少がみられた。低緯度では-0.5±0.1%/10年と減少の割合は小さい。ただし、南半球全体および低緯度はそれぞれ観測点が9地 点および12地点と少ないことに注意が必要である。

オゾン全量の減少が1990年代半ば以降みられなくなったことは、クロロフルオロカーボン類の 大気中濃度が1990年代以降ほとんど増加していないか緩やかに減少していることに関係している と考えられる。北半球中緯度では、1993年ごろに地上観測と衛星観測ともに最小値を記録したが、 これは、ピナトゥボ火山噴火(1991年6月)にともない、成層圏のエーロゾル粒子が増加し、その 粒子表面での不均一反応(巻末「用語解説」参照)によってオゾン破壊が促進されたためと考えら れている。



### 図 I 1-4:世界のオゾン全量偏差(%)の経 年変化

緑実線は世界の地上観測によるオゾン全量 偏差(%)、青丸は衛星観測データによる オゾン全量偏差(%)で、太陽活動など既 知の周期的な自然要因と相関の高い変動成 分は除去している(付録 2 参照)。比較の 基準値は 1970~1980 年の平均値。赤実線 は地上観測データに対する EESC フィッテ ィング曲線。上から世界全体(衛星データ は北緯 70 度~南緯 70 度の平均)、北半球 中緯度(北緯30~60度平均)、低緯度(北 緯30度~南緯30度平均)、南半球全体(衛 星データは0度~南緯70度平均)のオゾ ン全量の変化の割合を示す。世界の地上観 測点は世界オゾン・紫外線資料センター (WOUDC) のデータを用いており、各領 域で使用した地点数は各図の右上のカッコ 内に示した。衛星データは NASA 提供のデ ータを用いた。

#### 緯度帯別オゾン全量の長期変化傾向

オゾン全量の長期変化傾向の緯度による違いを示すため、2011年の緯度帯別オゾン全量の1979 年に対する変化の割合を、図I1-5上図に示す。EESCフィッティングを用いて衛星観測によるオ ゾン全量データから求めた値である。低緯度を除き統計的に有意な減少がみられ、減少の割合は高 緯度ほど大きくなり、特に南半球高緯度では約10%減少している。

一方、最近の変化傾向を示すため、1997~2011年のデータから直線回帰により求めた変化傾向 を図I1-5下図に示した。北緯30度~南緯50度では、衛星観測で有意な増加傾向がみられた。北半 球中緯度の北緯30~40度では、増加傾向がみられたが有意ではなかった。地上観測データからは、 南北半球の低中緯度で増加傾向の地点がみられるが、北緯45度付近より北では負偏差を示す地点が 多くなり、ばらついている。なお、成層圏の塩素量を一定にした数値モデルを用いた実験によると、 北半球中緯度の近年のオゾン全量の増加傾向が再現されており(Hadjinicolaou *et al.*, 2005)、大 気循環の自然変動が寄与している可能性がある。このため、最近のオゾン全量の増加傾向の原因を 成層圏の塩素量の減少だけと判断することはできない<sup>3</sup>。



図I1-5:オゾン全量の長期変化傾向および最近の変化傾向の緯度帯別分布

上段: EESCフィッティングを用いて求めた2011年オゾン全量の1979年に対する変化の割合(%)。 衛星観測データは緯度帯(10度)ごとにプロットしている。衛星観測データの縦線は95%信頼区間 の範囲。

下段: 1997~2011年のデータから直線回帰により求めた変化傾向(%/10年)。

衛星観測データの縦線は95%信頼区間の範囲。

世界の観測地点のオゾン全量データ(48地点。2008年以降の観測データのない地点は除いた)およびNASA提供の衛星観測データから作成。

<sup>&</sup>lt;sup>3</sup> 気象庁ホームページ「オゾン量の経年変化に影響を及ぼす自然変動」(<u>http://www.data.kishou.go.jp/obs-env/</u><u>ozonehp/3-24ozone\_o3variability.html</u>)参照。

緯度帯別の長期変化傾向の季節変化を示すため、図 I 1-6に、2011年オゾン全量の1979年に対 する変化の割合(%)を緯度ごとに月別に示した。衛星観測データからEESCフィッティングを用 いて求めている。北半球高緯度では3~4月に、南半球中高緯度では8~12月にオゾンの減少の割合 が大きい様子がわかる。



#### 図I1-6:帯状平均したオゾン全量の緯度帯別長期変化傾向の季節変化

2011年オゾン全量の1979年に対する変化の割合(%)の月別分布。EESCフィッティングを用いて求めた。等値線間隔は2%。薄い陰影部は95%信頼区間で減少している領域。濃い陰影部は太陽高度角の関係で観測できない領域。NASA提供の衛星観測データから作成。