4 紫外域日射の状況

4-1 紫外域日射の特性

紫外域日射のB領域(UV-B)は波長280~315m域の太陽光(日射)であり、その地上への到達量は、太 陽高度角に大きく依存する。従って、一般的にUV-Bは一日のうちでは太陽の正中する時刻に最も多く、一 年では夏に多く冬に少ない。また、雲が太陽光を遮るため、雲量や雲の状態、つまり天気の変化もUV-B量 に影響を与える重要な要素となる。ただし、雲は太陽光を遮るばかりでなく、雲が全くないときよりも散 乱効果により紫外域日射を増加させる場合もある。

図4-1-1に、実際の観測による紫外域日射とオゾン全量の関係を示す。この図では観測開始から2002 年までのデ-タのうち、太陽高度角が23度で、晴天時かつ二酸化硫黄の影響を受けていないものを用いて いる。これによれば、短い波長の300nm(UV-Bの波長域)ではオゾン全量の増減による変化が大きく、長 い波長の324nm(UV-Aの波長域)ではオゾンによる影響が非常に小さいことがわかる。なお、オゾン全量 に対する紫外域日射の変化は、波長300nmで1m atm-cm当たり1.4%、290~315nmの波長積分値であるUV-B量では1m atm-cm当たり0.5%である。図には示していないが、太陽高度角が42度の場合のUV-B量の変 化量は1m atm-cm当たり0.4%と小さい。このように太陽高度角が小さい場合にオゾン全量の変化に対す るUV-B量の変化率が大きくなるのは、一般的に太陽高度角が小さいほど地表に到達する太陽光はオゾン層 を斜めに通過し、オゾンによる吸収が大きく影響するためである。



図4 - 1 - 1:オゾン全量とUV-B量及び波長別紫外域日射量の関係

観測開始から2002 年までの太陽高度角23度、晴天時、二酸化硫黄の影響がない日のデータ。実線は観測データに適用した回帰直線。左からUV-B 量、300nm、324nmの紫外域日射量。



図4 - 1 - 2 : 紫外域日射に対する二酸化硫黄 (S0,)の影響

放射伝達モデルにより、二酸化硫黄量以外の要素を同じにして、二酸化硫黄がつくばの2000年9月10日と同程度(80DU。 単位 DU は、p.4の解説「オゾン全量」の単位と同じ)上空にあった場合(実線)とない場合(点線)との波長別紫外 域日射量の計算結果の比較。



図4 - 1 - 3: UV-B 量に対するエーロゾル(黄 砂)の影響例(2002年4月1日鹿児島) 当日は朝から黄砂を観測して、ほとんど雲がな かった。モデル(細線)は当日観測されたオゾン量 296 m atm-cmに対しエーロゾルや雲がないと仮定 したの場合の日変化。



オゾン量、地表面の状態などの要素を同じと仮定して、太陽 高度角と海抜高度がW-B量に与える影響を放射伝達モデル を使って計算した一例。富士山の位置での春分、秋分の日の 南中時(太陽高度角54.6°)の海抜0メートルにおけるW-B量を1とした場合の相対値である。例えば、オゾン量など が同じであれば、夏至の日の富士山頂では富士山と同じ緯度 の海抜0mの地域の約2倍のUV-B量になることがわかる。

紫外域日射は、大気中のオゾン以外の気体成分によっても吸収される。中でも火山の噴煙等に含まれている二酸化硫黄は、UV-B領域において「のこぎり歯」状の強い吸収帯を持っており、地上到達UV-B量に大きな影響を及ぼす。図4 - 1 - 2に、放射伝達モデル(Aoki et al. 2002)で一定のオゾン全量と太陽高度角で快晴の条件を仮定した時の二酸化硫黄の有無による波長別紫外域日射量の違いの計算結果を示す。これによれば、二酸化硫黄が上空に存在するとUV-B量が減少することがわかる。

次にエーロゾルのUV-B量への影響を示す例について述べる。UV-B量の日変化について、2002年に黄砂が 観測された晴天の鹿児島における観測結果と雲やエーロゾルがないと仮定して計算した放射伝達モデルの結 果を比較した例を図4 - 1 - 3に示す。観測結果とモデル計算結果が異なっているのは、主としてエーロゾ ル(黄砂)の影響によるものと考えられる。また、図4 - 1 - 4に、海抜高度と太陽高度角を変え、それ以 外の条件を同じにした場合のUV-B量のモデル計算の一例を示す。これによれば、海抜高度が高くなるほど、 また太陽高度角が高いほどUV-B量が増加することが分かる。

このほか、紫外域日射は、雲、大気による散乱、地表での反射などにも影響され大気汚染などとも密接な 関連がある。

4 - 2 国内の紫外域日射

4 - 2 - 1 2002 年のUV-B 日積算値の特徴

札幌、つくば、鹿児島、那覇において観測された2002年のUV-B日積算値とその7日移動平均値を図4-2-1に示す。図に示すように、2002年の紫外域日射量の状況は、札幌では4月後半から6月まで累年平均 値に比べ大きな値を示す日が多く、7月から8月は累年平均値に比べ少ない値を示す日が多かったが、年最 大値は7月末に記録した。つくばでは1月から5月上旬と7月から9月上旬まで累年平均値に比べ大きな値 を示す日が多く、5月中旬から6月中旬は累年平均値に比べ少ない値を示す日が多かった。鹿児島では2月 から4月上旬、7月から9月にかけて累年平均値に比べて大きな値を示す日が多く、7月初めに年最大値を記 録した。那覇では6月を除いて2月から9月まで累年平均値に比べて大きな値を示す日が多かったことが特 徴で、年最大値は7月末に記録した。

2002年のUV-B日積算値の月平均値を参照値(1991 ~ 2001年の平均値、但しつくばは1990 ~ 2001年の 平均値)と比較する(図4 - 2 - 2)と、多かったのは、札幌の4 ~ 6、9、10月、つくばの1、3、4、7、8 月、鹿児島の2、3、8、9月、那覇の2 ~ 5、7月で、少なかったのは、札幌の3、8、11月、つくば、鹿児 島の11、12月、那覇の10、12月であった。なお、参照値からの差が標準偏差以内のときを「並」、それよ り大きいときを「多い」、それより小さいときを「少ない」とした。また各観測地点の月平均値の最大は、札幌が6月に21.97kJ/m²、つくばが7月に27.26kJ/m²、鹿児島が8月に32.56kJ/m²、那覇が7月に35.02kJ/m²であった。このうち鹿児島は、観測開始以来の最も多い記録であったが、これは全天日射量、日照時間などのデータから8月の鹿児島の天候が良かったことが反映されたものと考えられる。



図4 - 2 - 1:2002年のUV-Bの日積算値の推移 点は日積算値、太線は日積算値の7日移動平均値、細線は日積算値の観測開始から2001年までの累年平 均値の15日移動平均。







図4 -2 -3:紫外域日射の作用スペク トル関数

横軸は波長、縦軸はCIE 作用スペクトルの相対 影響度を示す。