D6 4波長ライダー等を利用した大気エアロゾル計測

Atmospheric aerosol measurements using a four-wavelength lidar

and meteorological instruments

矢吹 正教、金城 秀樹、美濃村 満生、佐藤 愛樹

金田 真一、ワヒゥ ウィダダ、久世 宏明、竹内 延夫

M.Yabuki, H.Kinjo, M.Minomura, N.Sato, S.Kaneta, W.Wahyu, H.Kuze and N.Takeuchi 千葉大学 環境リモートセンシング研究センター

Center for Environmental Remote Sensing , Chiba-University

Abstract

Aerosol profiles in the urban area are studied by means of a four-wavelength lidar. In order to derive absolute values for the aerosol extinction coefficients meteorological instruments such as a sunphotometer are useful to obtain the additional information needed to determine the S_1 parameter for the inversion of lidar data.

1. はじめに

大気中においてエアロゾルは、直接汚染物質となるほか、多岐にわたる現象を経て気候・気 象に影響を与える。対流圏内の気塊の動きは変化に富んでおり、それに伴って流動するエア ロゾルの挙動を知ることは大変興味深い。ライダーは、エアロゾル計測において有効な手段 の1つであるが、ローカルな特性を示す対流圏エアロゾルの後方散乱を測るこのシステムに は、なお解決すべき問題点も多い。本研究では、パラメータ $S_1 = \alpha/\beta$ (α :消散係数、 β :後 方散乱係数)に着目し、シュミレーション、およびサンフォトメーターを用いてライダーとの 比較を行った。ここで述べるライダーは、千葉大学環境リモートセンシング研究センターで 人工衛星データの大気補正の研究に活用しているものである。

2. $S_1 n = y - y - 0 = y = y$

各粒径に対する α 、 β は、Mie散乱理論により求めることができる。これにLognormalであ ると仮定した粒径分布を用いると、 S_1 を理論的に計算できる。この計算には屈折率が必要と なるが、ここでは"都市型(Urban)モデル"(1.50-0.006 i)と"水滴"(1.33-0.000 i) を仮定し、粒径分布では"都市型モデル"を仮定した。計算された波長と S_1 の関係をFig.1、 Fig.2に示す。次に述べるライダーの波長355、532、756、1064nmに相当する S_1 の値は、"都市 型モデル"で58、40、29、21、"水滴"で87、55、39、29であった(単位はsr)。

3. 4波長ライダー

本研究で使用したライダーの仕様をTable1に示す。ライダーデータの解析に使われるKlett 法は、光の減衰がエアロゾルのみに起因するという仮定のもとでの解であるのに対し、Fernald 法はレイリー散乱とエアロゾル両方の減衰を考慮にいれている。しかし、どちらの解法とも α 、 β の線形関係の仮定があり、また初期値が遠方に置かれているため、遠方の積分開始点(参 照高度、 z_c)におけるエアロゾル消散係数の値 $\alpha_1(z_c)$ を仮定する必要がある。本研究では各 波長毎に前述の $S_1 \ge \alpha_1(z_c) = \delta \alpha_{LW}(z_c)$ で与えられる δ の値をパラメータにとった。ここで $\alpha_{LW}(z_c)$ は、高度 z_c におけるLOWTRANモデルのエアロゾル消散係数である。

ー例として、Fig. 3~Fig. 4に98年4月10日15:05のデータの解析結果を示す。このデータに 対してFernald法を適用し、 $\alpha_1(z)$ および光学的厚さ $\tau(z)$ を計算した。得られた結果と、サン フォトメーターにより計測された同時刻の光学的厚さが一致するようにパラメータを調整し た。結果をFig. 5,6に示す。また、Table 2 にシュミレーションから出した S_1 と、実際のデー タから求めた S_1 の値をまとめた。

4. まとめ

多波長ライダーの計測結果と、サンフォトメーターによる光学的厚さが一致する条件から *S*₁パラメーターの波長依存性を導いた。この結果はMie散乱理論を用いたシュミレーション と類似の波長依存性を示している。パラメータ*S*₁の湿度との相関や、高度別変化の導出等が 今後の課題となる。

ここで述べてきた測定方法以外にも、仰角を抑えた小型ライダーとの同時計測や、積分型 ネフェロメーターで測られる消散係数との比較、さらにHe-Neレーザーによる長光路吸収法(装 置の構成をFig.7に、データ例をFig.8に示す)による地表付近のエアロゾル計測結果比較など についても、講演で述べる。



Fig. 1 S_1 parameter against wavelength for n=1.33-0.000i.



Fig.2 S_1 parameter against wavelength for n=1.50-0.006i.

-			e			
LASER	Fundamental, second harmonic, and third harmonic frequency					
	1 01 A 190; 1700 Insor,					
WAVELENGTH(nm)	1001	700	002	800		
LASER	NJ:YAG	<u></u> Τι:ΛΙ ₂ Ο2	Nd:YAG(SII)	NJ:YVC(LH)		
Repetition Rato	1011z					
Pulso Energy(mJ)	600	120	300	160		
Beam Divergence	<0.6mrad					
Output Stability	Better than 5% (RMS)					
Polarization Accuracy	Horizontal / Purity : bottor than 99%					
Pointing Accuracy	<0.1mrod / Romoto Control					
TELESCOPE	Newtoninn; Vertical Looking					
Diamoter	0.8 m Effective mir		e mirror area	0.47 m³		
FOV	0.6 · 10 mrad 2mrad: standard					
Scanning	Separate seamer with an effective area of 0.2 m ²					
EFFICIENCY of OPTICS	0.3					
DETECTOR	APD	PMT	PMT	PMT		
	EG&G	Ilnmomoteu	Hamamatsu	Ilamamatsu		
	CF309066	R3896	113896	R3896		
Quantum efficiency	0.4	0.084	0.2	• 0.3		
Filter width (nm)	3.9	1.9	1.9	1.9		
SKY RADIANCE	0.0234	0.072	0.142	0.098		
(W/m ¹ /nulsr)						

Table 1 Specification of the four-wavelength lidar







Fig.5 Total optical thickness of aerosol by sunphotometer and partial optical thickness (355/532 nm; 4 km, 756/1064 nm; 2.5 km) by lidar($\delta = 0.2$).







Fig.6 Total optical thickness of aerosol by sunphotometer and partial optical thickness (355/532 nm; 4 km, 756/1064 nm; 2.5 km) by lidar($\delta = 0.1$).

$S_1(sr)$ 波長 λ	Calculated (<i>n</i> =1.33-0.000i)	Calculated (<i>n</i> =1.50-0.006i)	$\delta = 0.1$	δ=0.2
355 nm	87	58	8 2	80
532 nm	5 5	4 0	51	4 7
756 nm	39	2 9	4 7	34
1064 nm	29	2 1	31	

Table 2 S_1 parameter (sr)

Laboratory building (5th floor)





Fig.8 Aerosol extinction coefficient measured with a He-Ne Laser (February 14, 1998)