DIALとラマンライダーの水蒸気分布同時測定

Simultaneous measurements of water vapor by DIAL and Raman lidar

君山 健二*、阿保 真*、長澤 親生*、内野 修** K.KIMIYAMA*, M.ABO*, C.NAGASAWA* and O.UCHINO**

東京都立大学工学部*、 気象研究所** Tokyo Metoropolitan Univ.*, M.R.I.**

In this papar, we performed simultaneous mesurements of water vapor using DIAL and Raman lidar technics. The measured profiles are compared and each charactristics are discussed. Disagreements of these water vapor densities are remarkable at aerosol altitude.

1. はじめに

A 7

大気圏中の水蒸気量は、高度、緯度、季節、地表の状態などによって大きく変動し、大気中での 熱輸送にも重要な役割を果たしているため、その正確な時間的空間的分布の測定が望まれている。 その有効な手段としてライダーの利用が考えられる。大気中の水蒸気密度を求めるライダーには、 ラマンライダー及び差分吸収ライダーがある。今回その両方を用いた水蒸気の測定を行ない、双方 の結果を比較しその差違について議論する。

2. DIAL(差分吸収ライダー)システム

Table.1に水蒸気測定DIALシステムの構成を示す。光源にはNd:YAGレーザの第二高調波 を励起光源としたTi:サファイアレーザを用いている。吸収線への波長の同調のためにフォトアコー スティック(PA)効果を用いたPAセルとウェーブメータを用いた。PAセルとは、目的の物質 を封入したセルにその吸収線に同調したレーザを入射したときに光の吸収によって発生した音波を マイクロフォンで検出するものである。Fig.1は、波長が同調した時としない時のマイクロフォン 出力波形でレーザ8パルス分を平均化してある。この振幅は吸収係数に比例し¹⁾、この振幅が最大 になるようにレーザの波長をコントロールする事によって吸収線に同調させる。測定は、ON-LINE、 OFF-LINE交互に2000shotずつ行なった。

Table.1 DIAL system parameters

laser	STI optronics HRL-1
wavelengths	on:723.672nm,off:723.704nm
bandwidth	350MHz
repetation rate	10pps
pulse energy	1mJ/pulse(70mJ pumped)
range resolution	100m
telescope	
diameter	280mm
field of view	2mrad



17

3. ラマンライダーシステム

ラマンライダーで水蒸気を測定する場合、レーザと受信鏡視野の重なり関数とエアロゾルによる 散乱によって生じる誤差を補正するために、水蒸気密度は水蒸気のラマン信号と窒素のラマン信号 との比から求められる。干渉フィルターの透過率やBlodking の程度を評価するためや、また、水 蒸気に対するラマン散乱断面積は誤差約12%でしか求まらないので、正確な測定には実際の測定結 果を他の方法によって得られた水蒸気量と比較してライダーシステムをキャリブレートする必要が ある²⁾。Table.2 は、ラマンライダーシステムの構成である。光源には、色素レーザ(589nm)を用 いて窒素ラマン散乱光(682.7nm)と水蒸気ラマン散乱光(750.4nm)を受信する。

Table 1 and that system balamete	Table.2	e.2 Raman	lidar	system	parameter
----------------------------------	---------	-----------	-------	--------	-----------

laser		filters		reciever	
wavelength	589nm	wavelengths	682.7nm(N ₂)	diameter	280mm
pulse energy	80mJ/pulse		750.4nm(H ₂ O)	field of view	2mrad
repetition rate	10pps	bandwidths	6.5nm(N₂)		
range resolution	100m		3.1nm(H₂O)		

4. 测定結果

同時測定は、冬期夜間に行なった。Fig.2は その結果である。高度が増加するにつれて水蒸 気は、減少するという傾向は一致するものの高 度 2Km以下のプロファイルは完全には一致しな かった。この部分の測定結果を解析し、エアロ ゾルの分布を調べると高度2Km以下の広範囲に わたって比較的多くのエアロゾルが存在するこ とがわかった。ラマンライダーの測定において、 窒素と酸素のラマン散乱光の波長が約70nm離れ ているためにエアロゾルの散乱の波長依存性も 考えられるが、それ以前にDIALにおいてON-LINE、 OFF-LINEを交互に測定したためにその間のエア ロゾルの動きによって誤差が生じたと考えられ る。また、ラマンライダーはDIALと比較して測 定時間が長くその間に水蒸気分布が変化したこ とも、2つの結果の相違の理由の一つに考えら れるので、ラマンライダーの受信鏡を大きくし て測定を短時間でする必要がある。

今後、システムの高性能化を図るために、以 上のような点でDIALとラマンライダーの改良を 試み再度測定を行なう予定である。

参考文献

(1)J.Bosenberg, Appl.Opt.,24,3531-3534,(1985)
(2)W.B.Grant, Opt.Engineering,30,40-48,(1991)



Fig.2 Water vapor concentration profile measured with DIAL and Raman lider system