## ラマンライダー観測 Ⅲ

- 圏界面付近のエアロゾルの季節変化 -

Raman lidar observations Ⅲ Seasonal variations of the aerosols around the tropopause 酒井哲、柴田隆、権成顔、長谷正博、中田滉、岩坂泰信 T.Sakai, T.Shibata, S.A.Kwon, M.Nagatani, H. Nakada and Y.Iwasaka 名古屋大学太陽地球環境研究所

Solar-Terrestrial Environment Laboratory

Lower stratospheric and upper tropospheric aerosols are observed by a Raman lidar. Seasonal variations of the aerosols are discussed in relation to the tropopause structure which observed by Raman lidar simultaneously.

名古屋大学太陽地球環境研究所では、ラマンライダーによるエアロゾル、大気密度 (温度),水蒸気分布の定常観測をおこなっている。名古屋 (35.2°N, 137.0°E)上空 における対流圏から下部成層圏の大気構造は、夏期には高度 16 km 付近に低温の熱 帯圏界面が存在し、冬期にはその下方高度10km付近に極圏界面が出現するという 中緯度地域に特徴的な季節変動を示す(Fig.1)。成層圏エアロゾルは1年を通して 高度 20 km 付近にその極大のピークを持ち、1994 年にはピナツボ火山噴火の影響が 若干残っていたと思われる。また冬期から春期にかけては高度 20 km 付近のピーク に加えて、第一圏界面と第二圏界面との間高度 12 km 付近にもう一つの成層圏エア ロゾル層のピークが存在した。この結果は従来の観測結果(例えば Hofmann et al.(1975)、内野(1995)など)と一致する。これら上下2つのエアロゾル層の後方 散乱係数の高度平均値をとると高度 20 km 付近にピークを持つ上部層はほぼ単調減 少、第一圏界面と第二圏界面との間の下部層は冬~春に増加する傾向が見られた (Fig. 2)。この原因は成層圏エアロゾルの輸送過程の季節変化によるものと考えら れる。一方、1994年5月から7月にかけて圏界面が極地方型のものから熱帯型へと 上方に移行するのに伴い成層圏エアロゾルが圏界面下方の上部対流圏にまではみ出 るように存在し、その底部と重なるように絹雲と思われるピークが出現するデータ が数回観測された。Fig.3にその観測例を示す。この領域では成層圏エアロゾルと 雲が何らかの相互作用をしていると考えられる。またエアロゾル散乱比の高度分布 の時間変化を見るとこの期間に成層圏エアロゾル層の底部の散乱比が減少する傾向 が見られる(Fig. 4)。SAGE IIによる上部対流圏エアロゾルの世界分布の解析では 低緯度地方における強力な対流活動による成層圏エアロゾルの対流圏への除去作用 が示唆されている(Kent et. al.(1995))。これらのことをふまえながら中緯度地域 の圏界面付近におけるエアロゾル、雲の光学的特性と大気温度構造、水蒸気鉛直分 布との関係について考察する。

参考文献:

Hofmann, D.J. et al., Stratospheric aerosol measurements I: Time variations at northern midlatitude, J. Atmos. Sci., 32, 1446-1456, 1975

Uchino, O et al., Extensive Lidar observations of the Pinatubo aerosol layers at Tsukuba(36.1°N), Naha(26.2°N), Japan and Lauder(45.0°S), New Zealand, Geophys. Res. Lett., 22, 57-60, 1995

Kent, G.S. et. al., Multiyear Stratospheric Aerosol and Gas Experiment II : measurement of upper tropospheric aerosol characteristics, J. Geophys. Res., 100, 13875-13899, 1995



Fig.1. Seasonal variations of the 1st and the 2nd tropopause altitude and the altitude of the maximum stratospheric aerosol scattering ratio.



Fig.2. Seasonal variations of the mean backscattering coefficients of the upper layer( between the 2nd tropopause and 30km) and the lower layer( between the 1st and the 2nd tropopause ).



126