2011-2015 年における昭和基地レイリー/ラマンライダーを 用いた大気温度観測

Measurements of vertical temperature profiles using Rayleigh/Raman lidar installed at Syowa station in Antarctica from 2011 to 2015

*西山尚典 ¹, 中村卓司 ¹, 江尻省 ¹,阿保真 ², 川原琢也 ³, 津田卓雄 ⁴, 鈴木秀彦 ⁵ *Takanori Nishiyama¹, Takuji Nakamura¹, Mitsumu K. Ejiri¹, Makoto Abo², Taku D. Kawahara³, Takuo T. Tsuda⁴, Hidehiko Suzuki⁵

[1]国立極地研究所, [2]首都大学東京 システムデザイン研究科, [3]信州大学 工学部, [4]電気通信 情大学 報理工学研究科, [5]明治大学 理工学部

[1]National Institute of Polar Research, [2]Graduate School of System Design, Tokyo Metropolitan University, [3]Faculty of Engineering, Shinshu University, [4]Department of Communication Engineering and Informatics, University of Electro-Communications, [5]School of Science and Technology, Meiji University

Abstract:

Rayleigh/Raman (RR) lidar system installed at Syowa station in Antarctica has started its operation since 2011 May. It can simultaneously obtain photon count data for 3 channels, i.e., Raman (10-30km), Rayleigh-Low (20-65km), Rayleigh-High (30-80km for estimations of temperature profiles from upper troposphere (UT) to lower mesosphere (LM). We examined the measured long-term variations of atmospheric temperature such as seasonal and inter-annual variability with comparing those obtained from Aura/MLS (Microwave Limb Sounder) experiments and reanalysis data.

1. はじめに

地球の大気は地表から高度 100km において流体として振る舞い,乱流に よる拡散が組成を一定に保つ.一方で, 高度 100km 以上の超高層大気と呼ば れる領域では,密度が非常に希薄なた めに大気粒子による運動や拡散が有 効な領域である.こういった超高層大 気と流体が支配的な大気の境界領域 である「中間圏界面」では太陽活動(フ レア,11 年周期変動など)を起源とす るエネルギー流入や,下層から大気波 動によって輸送される運動量に応じ て様々な時間スケールで変動する.

特に,南北両極域では,太陽/地磁 気の短期擾乱時に発達する高度 120-300kmのオーロラに関連する電 流系や,中間圏界面付近に直接侵入す る高エネルギー粒子と大気粒子との 衝突による電離など特有の現象が駆 動する化学プロセスと,南北子午面循 環や極渦といった大気波動による物 質の鉛直輸送の重要性が認識されて いる[e.g., Turunen et al., 2009; Lübken et al., 2010].従って,観測時間及び観 測高度において連続的な観測に基づ いて,様々な時間スケールの大気波動 の活動度と,超高層大気からのエネル ギー流入に対する中間圏界面付近の 短期応答を同時に理解することが非 常に重要な課題である.

2. 南極昭和基地レイリー/ラマン ライダーによる温度観測

国立極地研究所は、2010年より6 年間の南極地域重点研究観測を実施 しており、このサブプロジェクトの一 つ「南極域中層・超高層大気を通して 探る地球環境変動」の一貫として、レ イリー/ラマン(RR)ライダーを南 極昭和基地(69.0°S、39.6°E)に設置し、 2011年2月から対流圏上部と中層大 気(10-80 km)の温度の鉛直分布の観 測を開始し、2015年7月現在までに 大気温度の観測を続けている.昭和に 設置された RR ライダーは、送信部と して波長355 nmにおいて、20Hz・最 大6W出力可能なNd:YAGレーザー を使用し、口径82cmのナスミス焦点 の望遠鏡と光学素子(ミラー、レンズ、 フィルタ)、及びPMTからなる受信 ンネルのフォトンカウントのデータを 取得することが可能である.それぞれ のチャンネルのデータは個別のバイ ナリデータとして記録され,これらの データのうち3つのチャンネル,

Raman (10-30km), Rayleigh-Low (20-65km), Rayleigh-High (30-80km) のデータを使うことで, 上部対流圏か ら下部中間圏におよぶ大気温度の高 度プロファイルを推定することが可 能となる[*Nishiyama et al.*, LSS 32, 2014]. また,時間分解能及び高度分 解能は,それぞれ1時間,300mであ り,大気重力波による大気温度の摂動 成分を十分に検出可能である[*Kogure et al.*, LSS 33, 2015].

大気温度観測による季節変動, 年々変動導出と Aura/MLS との 比較

図1に2011年5月から2015年7 月までの大気温度データによる,季節 変動(3-10月),年々変動(2011-2015 年)を示す.各年・各月における大気 温度の高度プロファイルの中間値に よって導出しており,秋に上昇した成 層圏界面が,春に向かうにつれ降下し ていく様子が見える.

より周期の短い大気波動による温 度変動を図2で示す.上から,RR ラ イダーで導出した大気温度,Hanning 窓(時間方向:14日,高度方向1.5km) によって平滑化した大気温度, Aura/MLSによる昭和基地上空付近の



Figure 1: Seasonal (from March to October) and inter-annual (from 2011 to 2015) variability of temperatures in time and height section: composite contour plots of monthly median temperature profiles by RRLidar.

温度観測による時間高度断面図である.また,白抜きとなっている期間は ライダー観測の休止によるデータ欠 損である.RRライダーと Aura/MLS で導出された大気温度データは,数週 間スケールの変動において良い一致 を示している.本発表では,これらの 結果に受けて,RRライダーの高分解 能を活用した大気温度の断熱減率の 導出を行うとともに,気象再解析デー タなどとの比較を発表する予定であ る.



Figure 2: (Top) Atmospheric temperature in time and height section measured by Rayleigh/Raman Lidar at Syowa Station for 2014 austral winter. (Middle) The same as the top panel but smoothed plot using hanning window with 14-days and 1.5 km height. (Bottom) 14-day smoothed temperature in time and pressure section based on Aura/MLS

参考文献

 Lübken, F.-J., Austin, J., Langematz, U., & Oberheide, J. (2010). Introduction to special section on Climate and Weather of the Sun Earth System. Journal of Geophysical Research, 115, D00I19. doi:10.1029/2009JD013784.
Turunen, E., P. T. Verronen, A. Seppälä, C. J. Rodger, M. A. Clilverd, J. Tamminen, C.-F. Enell, and T. Ulich (2009), Impact of different energies of precipitating particles on NOx generation in the middle and upper atmosphere during geomagnetic storms, J. Atmos. Sol. Terr. Phys., 71, 1176–1189.