CALIPSO-MODIS-CloudSat を用いた雲物理特性の解析

北方 大貴1, 岡本 創1, 佐藤 可織1, 片桐 秀一郎1

1九州大学応用力学研究所 (〒816-8580 福岡県春日市春日公園 6-1)

Analysis of cloud microphysical properties using CALIPSO · MODIS · CloudSat

Hiroki KITAGATA¹, Hajime OKAMOTO¹, Kaori SATO¹, Shuichiro KATAGIRI¹ ¹*RIAM, Kyushu Univ., 6-1 Kasugakoen, Kasuga, Fukuoka 816-8580*

We developed CALIPSO-MODIS-CloudSat algorithm to retrieve ice microphysics. The method is based on split window method using MODIS with help of cloud boundary-information from CALIPSO and CloudSat. We also compared the conventional split window method based solely on MODIS. The ice clouds were determined by using 8.695 μ mand 11.03 μ mdata for MODIS-only method. In the three-sensor method, ice clouds were discriminated by using the cloud particle type product (KU-type) from CALIPSO. Retrieved τ obtained by three-sensor algorithm was about 60% larger than that by the MODIS method. Retrieved effective radius r_{eff} obtained by the three sensor algorithm was about 30% smaller than that by the MODIS method. The differences attributed to the difference in cloud top and bottom heights between the two methods.

Key Words: Laser, LIDAR, CALIPSO, MODIS, CloudSat

1. はじめに

水雲の気候変動への役割については精力的に 研究が行われてきたが,氷雲は水雲と比較してそ の光学的厚さが小さい事や, 上層に存在するため 正確な観測が困難であったため, 理解が不十分で ある.これまでに受動型センサによる光学的に薄 い雲については、赤外窓領域法 (Split Window Method)¹⁾⁻³⁾などの方法が有効である事が知ら れている. また, MODIS グループでは可視光の 反射率の組み合わせにより,水雲と氷雲の解析を 行っている4).近年は計算機資源の発展もあり, MODIS データに対し、赤外窓領域法において放 射伝達方程式による前方計算を繰り返し, 最適解 を得る方法5)などにより, 雲の微物理量を導出す る試みも行われている. それらの手法では, 雲頂 温度から高度を推定し、また雲の幾何学的厚さは 固定して微物理特性の抽出を行うのが一般的で あった.一方,2006年に打ち上げられたライダ搭 載の CALIPSO 衛星と 94GHz の雲レーダを搭載し た CloudSat 衛星によって, 雲の高度分布を正確に 求めることが可能になった.これら能動型センサ と MODIS センサの情報を組み合わせる事で、こ れまでより精度の高い氷雲微物理特性の推定が 可能になると考えた.本研究では同じ A-Train 軌 道上を2分以内に観測する Aqua 衛星に搭載され た MODIS, CALIPSO に搭載されたライダ, そし て CloudSat に搭載された雲レーダの3つセンサ を複合的に利用して氷粒子のプロダクトを作成 することを目的として、事例解析を行った.また、 MODIS センサを単独で利用した解析結果との比較も示す.日欧共同で開発し 2018 年度に打ち上 げ予定のEarthCARE衛星は、ドップラー雲レーダ (CPR)、高スペクトル分解ライダ (ATLID)、多 波長イメージャー (MSI)、そして広帯域放射計 (BBR)の搭載が予定されている.ここで開発し た能動型センサと受動型センサを組み合わせる 手法は、EarthCARE 衛星アルゴリズムへの応用が 可能である.

2. 衛星データと解析手法

2008年10月28日に南緯25-26度,東経1.8-2.0 度でCALIPSOとCLoudSatによって観測された雲 の緯度高度断面を示す(Fig. 1). CALIPSOと CloudSatの両センサで同程度の雲の雲頂と雲底 を示している事がわかる. 偏光解消度は60%と大 きい値を示しており,氷粒子で構成された雲であ ることがわかる.本研究では,雲域検出には KU-mask⁶⁾を改良した手法を適用し、また氷粒子 の識別には KU-Type⁷⁾を改良した手法をそれぞれ 適用した.

同じ雲域における MODIS センサで得られた赤 外波長 8.70 μ m, 11.03 μ m そして 12.02 μ m の輝度 温度-緯度断面を Fig. 2 に示す.これらの結果を利 用し, Split window 法で基本的に用いられる輝度 温度差 BTD と輝度温度 BT の関係を Fig.3 に示す. ここで, 8.70 μ m, 11.03 μ m に対する輝度温度差 BTD は,

BTD(8.70, 11.03) = BT(8.40) - BT(11.03)

で与えられる.

高い輝度温度は光学的に薄い雲域に対応し, 11.03 μmの輝度温度が 277K 以上の領域では輝度 温度差が負になっていた.



Fig.1 (a) Time-altitude cross section of radar reflectivity by CloudSat on 28 Oct. 2008. (b) Attenuated backscattering coefficient at 532nm from CALIPSO. (c) Depolarization ratio at 532nm from CALIPSO. (d) Particle type. Green color (3) indicates randomly oriented ice.



Fig.2 Latitude distribution of brightness temperature at $8.70 \mu m$, $11.03 \mu m$ and $12.02 \mu m$.



Fig.3 Relationship between brightness temperature at 11.03μ m and brightness temperature difference for 8.7 and 11.03μ m by using MODIS on 28 October 2008.

本研究ではこれらの波長で光学的厚さ τ と有効 粒径 r_{eff} を変化させ波長 8.695 μ mと 11.03 μ mにお ける輝度温度と輝度温度差を CloudSat-CALIPSO merged dataset の各レコードごとに求める. 観測 値との比較から,最も近い値を与える光学的厚さ τ と有効粒径 r_{eff} をそのレコードにおける氷雲の物 理特性とする. MODIS のみによるものでは,雲頂 高度は雲頂気圧より推定し,層厚を約 2km と仮定 した.水蒸気量は ECMWF のデータを,海面水温 は NOAA のデータをそれぞれ利用した. MODIS, CloudSat, CALIPSO を複合利用したものでは,雲 頂・雲底高度を Ku-mask から求めた.

3. 結果および考察

波長 8.695 μm と 11.03μm の輝度温度差と波長 11.03μm 輝度温度の関係を観測値と理論計算値で 調べた結果の比較を Fig. 4 に示した. MODIS のみ の理論計算値と3 センサによる計算値をそれぞ





(b)

Fig.4 Observed and theoretically estimated relationship between BT and BTD. Theoretical values are estimated for optical thickness τ for 0, 0.1, 0.2, 0.3, ..., 23.0 and effective radius for 5, 6, 7, 8, ..., 60 μ m of ice clouds. (a) MODIS-only method and (b) CALIPSO-MODIS-CloudSat algorithm on 28 October 2008.

これらの理論値から観測値に最も近い有効半 径と光学的厚さをそれぞれ解析した(Figs.5, (a), (b)). 氷雲の光学的厚さτは MODIS only による 解析値より MODIS, CloudSat, CALIPSO の複合 利用による解析値の方が約60%程度大きいこ とがわかる.有効粒径 r_{eff} は MODIS のみの手法に よる解析値より MODIS, CloudSat, CALIPSO の 複合利用による解析値の方が 30%位程度小さい ことがわかった. この差は MODIS のみによる解 析は,雲頂高度を過小評価しているせいであると 考えられる.



Fig.5 (a) Latitudinal dependence of ice effective radius retrieved from MODIS-only (red) and CALIPSO-MODIS-CloudSat method (blue) on 28 October 2008. (b) Same as but for optical thickness.

4. まとめと展望

本研究では、Aqua衛星に搭載された MODIS セン サに、CALIPSOと CloudSat衛星に搭載された能動 型センサの情報を組み合わせる事で、赤外窓領域 法の改良を行い、氷雲の光学的厚さと有効粒径の 導出を行った.得られた知見は以下の通りであ る.

- MODIS のみの手法によって推定された光学 的厚さτは、MODIS、CloudSat、CALIPSOの 複合利用による解析値より過小評価であった。
- MODIS only による有効粒径は MODIS, CloudSat, CALIPSOの複合利用によるものと 比較して過大評価であることがわかった.
- 3 センサの複合利用により、これまでよりも 正確な雲物理解析が期待出来る.
- これらを結果は CloudSat/CALIPSO の複合利 用から得られた氷微物理特性^{8),9)}と比較・検 証を行う予定である.

 本研究で開発した手法はEarthCARE衛星の解 析にも拡張可能である.

5. 参考文献

1) T. Inoue (1987), A cloud type classification with NOAA7 split-window measurements, J. Geophys. Res., 92, 3991-4000.

2) K. Kawamoto et al., (2006), Retrieval of Optical Thickness and Effective Particle Radius of Thin Low-Level Water Clouds using the Split Window of Meteosat-8, SOLA, 2, 144-147, doi:10.2151/sola.2006-037

3) S. Katagiri and T. Nakajima, (2004), J. Meteor. Soc. Japan, Radiative Characteristics of Cirrus Clouds as Retrieved from AVHRR, 82, 81-99.

4) S. Platnick et al., (2017), The MODIS Cloud Optical and Microphysical Products: Collection 6 Updates and Examples From Terra and Aqua, IEEE Trans. Geosci. Remote Sens., 27, 502–525.

5) H. Iwabuchi et al., (2014), Radiative and Microphysical Properties of Cirrus Cloud Inferred from Infrared Measurements Made by the Moderate Resolution Imaging Spectroradiometer (MODIS).

Part I: Retrieval Method, J. Appl. Meteor. Climatol., DOI:10.1175/JAMC-D-13-0215.1

6) Y. Hagihara, H. Okamoto, and R. Yoshida (2010),

Development of a combined CloudSat - CALIPSO cloud mask to show global cloud distribution, J. Geophys. Res. Atmos., 115, D00H33, doi:10.1029/2009JD012344.

7) R. Yoshida, H. Okamoto, Y. Hagihara, and H. Ishimoto (2010), Global analysis of cloud phase and ice crystal orientation from Cloud - Aerosol Lidar and Infrared Pathfinder Satellite Observation (CALIPSO) data using attenuated backscattering and depolarization ratio, J. Geophys. Res. Atmos., 115, D00H32, doi:10.1029/2009JD012334.

8) H. Okamoto, K. Sato and Y. Hagihara (2010), Global analysis of ice microphysics from CloudSat and CALIPSO: Incorporation of specular reflection in lidar signals, J. Geophys. Res. Atmos., 115, D22209, doi:10.1029/2009JD013383.

9) K. Sato and H. Okamoto (2011), Refinement of global ice microphysics using spacebrone active sensors, J. Geophys. Res.Atmos., 116, D20202, doi:10.1029/2011JD015885.

謝 辞

本研究は科研費 JP17H06139, JP15K17762 の助 成を受けたものです.