# 差分吸収ライダーによる CO2 濃度と大気境界層の観測

柴田 泰邦,長澤 親生,阿保 真 首都大学東京(〒191-0065 東京都日野市旭が丘 6-6)

# Measurements of CO<sub>2</sub> mixing ratio profile and boundary layer by differential absorption lidar

Yasukuni SHIBATA, Chikao NAGASAWA and Makoto ABO Tokyo Metropolitan Univ., 6-6 Asahigaoka, Hino, Tokyo 191-0065

Abstract: We have developed a 1.6 µm CO<sub>2</sub> DIAL system for simultaneous measurements of the CO<sub>2</sub> concentration and temperature profiles in the lower-atmosphere. We can also obtain vertical profiles of aerosols by off-line measurements. Simultaneous measurements of vertical profiles of atmospheric temperature and aerosols are required for the interpretation of the dynamics of the boundary layer. In this paper, some experimental results of the simultaneous measurement of CO<sub>2</sub> mixing ratio, atmospheric temperature and aerosol profiles in the boundary layer are reported and these relationships are discussed.

Key Words: Polarization lidar, Precipitation particle, Rain, Snow

# 1. はじめに

我々は下部対流圏における鉛直 CO2濃度分布を連 続観測するため、波長 1.6 µm の差分吸収ライダー (DIAL: Differential absorption lidar)を開発した<sup>1,2)</sup>。 さらに温度測定用の波長を追加した3波長 DIAL シ ステムを開発し、首都大学東京日野キャンパス(東 京都日野市)において、CO2 混合比、温度プロファ イル並びにエアロゾル濃度分布の同時連続観測を 行っている 3)。大気境界層は晴天時の昼間は主に対 流混合層の発達が顕著であるが、夜間は残留層や安 定境界層などが生成され、その構造は複雑となる。 混合層高度を推定する方法として、ラジオゾンデ観 測から温位を求める方法が用いられるが、ラジオゾ ンデの時間間隔が長いため、詳細に時間変化の把握 には、ミーライダーにより観測されたエアロゾル濃 度分布から混合層高度を推定する手法が提案され ている。今回は、ライダーにより観測された温度分 布から求めた温位分布及び距離2乗補正信号分布そ れぞれから境界層高度を推定しその比較を行った。 さらに、CO2 と境界層高度との関係についても議論 する。

#### 2. 境界層高度の推定法

DIAL の off 波長信号を利用して境界層高度の算 出を行った。境界層高度の具体的な算出方法は幾つ か提案されているが、今回は方法が比較的単純で信 号ノイズから受ける影響が小さく、ラジオゾンデか ら算出した境界層高度との対応が良いと報告され ている WCT (ウェーブレット共分散変換) 法を用い た 4,5)。

$$WCT(a,b) = \frac{1}{a} \int_0^\infty NRCS(z) H\left(\frac{z-b}{a}\right) dz \qquad (1)$$

$$H\left(\frac{z-b}{a}\right) = \begin{cases} 1 & (b-a/2 < z < b) \\ -1 & (b < z < b + a/2) \\ 0 & ( \bot 記 以 \land) \end{cases}$$
(2)

ここで、NRCS(z)は高度 1000m までの最大値で規格 化された距離2乗補正信号、HはHaar 関数でbはWCT 解析する高度、aは(2)式の-1~1 区間の距離で、ここ では CO2 観測の距離分解能と同じ 300 m とした。 WCTの値はNRCS が高度とともに著しく減少する高 度で大きくなることから、WCT の値が大きい高度が 境界層上端の候補となる。

温位から推定する混合層高度は、CO2 DIAL 観測 で得られる温度分布から温位分布を求め、温位微分 が 0.6K/50m を越える高度とした。

### CO2 混合比・気温・エアロゾル同時観測結果

Fig.1-4 はそれぞれ 2019 年 4 月 20 日に観測された CO2 混合比、気温、温位、距離 2 乗補正(1573nm)の 時間高度断面図を示す。Fig.5 は温位及び WCT 法で 推定した境界層高度である。ここで、エアロゾルの 波長依存性を調べるため、CO<sub>2</sub>-DIAL(波長 1573nm) 及びマイクロパルスライダー(波長 830nm)のデー タを用いた。観測は午前3時から開始し6時前後に 高度 1.0~1.5km に雲が出ていた。また、19 時半以降 低い雲が出たため観測は中止した(Fig.4)。

Fig.5 から、WCT 法で推定した高度 1.0km 以上の 境界層高度は波長によって違いがないことが分か る。一方、高度 1.0km 以下では、温位から推定した

境界層高度と波長 1573nm の WCT 法で推定した混 合層高度が良い一致を示し、波長 830nm の WCT 法 では境界層が検出されなかった。また、15 時以降の 境界層高度やその変動の様相は、3 つの推定法で異 なることが分かる。

日中の境界層構造が2波長で異なる結果を示した 理由として、大気分子によるレイリー散乱強度は波 長の4乗に反比例し、エアロゾルによるミー散乱強 度は波長の1~2乗に反比例するため、830 nmより 長い波長の1573nmにおけるWCT法は、大気分子に よる散乱の影響がエアロゾルによる散乱に対して より小さくなり、境界層が顕在化したものと推測さ れる。

次に、日中の0.7km付近の境界層は、温位とエア ロゾルから推定推定した高度と一致することから、 熱的対流によりエアロゾルが混合されたためと推 測できる。また、高度1.3km付近の境界層は、対流 性のものではなく水平移流のエアロゾルによるも のと推測できる。

さらに、CO<sub>2</sub> と境界層の関係に注目すると、3 時から 5 時における 1.5 km 付近の境界層高度の下降 と、405 ppm の下降が良い一致を示している。日出 (05:03LT)以降は、光合成による CO<sub>2</sub> 吸収のため、境 界層との相関は見られない。

## 4. まとめ

2019年4月20日に3波長 CO<sub>2</sub>-DIAL(1573nm)お よびマイクロパルスライダー(830nm)で観測された 気温から得られた温位分布と、WCT 法で得られた境 界層高度を推定し、それらの関係性について議論し た。長波長のほうがエアロゾルに対する感度が高い ので、830nmでは検出されなかった境界層が1573nm では検出される例があった。また、温位から推定し た混合層高度と波長 1573nm の WCT 法で推定した 混合層高度はよく一致した。一方、温位から推定し た混合層高度より上層に、WCT 法で推定される境界 層が検知され、熱的対流を要因としないエアロゾル の移流であると推測される。さらに、夜間において、 WCT 法で推定した 1.5 km 付近の境界層と CO2 混合 比 405 ppm のラインが下降する様相が良い一致を示 した。今後、さらにデータを蓄積し、夜間における CO<sub>2</sub>と混合層の振る舞いについて議論を深める。



Fig. 1 Time-height cross section of the CO<sub>2</sub> mixing ratio on 20 April, 2019. (Sunrise 05:03LT, Sunset 18:19LT)



Fig. 2 Time-height cross section of the atmospheric temperature on 20 April, 2019.



Fig. 3 Time-height cross section of the potential temperature  $\theta$  on 20 April, 2019.



Fig. 4 Time-height cross section of the range corrected signal at 1573 nm on 20 April, 2019.



Fig. 5 Time series of boundary layer heights on 20 April, 2019 estimated by potential temperature  $\theta$  and WCT methods (830 nm and 1573 nm).

#### 参考文献

- 1) Y. Shibata, et al., Appl. Opt., 56 (2017) 1194.
- 2) Y. Shibata, et al., Sensors 18 (2018) 4064.
- 3) 阿保他, 気象学会 2018 年度秋季大会, B466, 2018.
- 4) V. Caicedo, et al., Atmos. Meas. Tech., 10 (2017) 1609.
- 5) 泉他, 天気, 66 (2019) 345.