2P-07

人工衛星の気象データによるスペクトルベースの天空照明生成法

Haoke Zhang 齋藤豪 東京工業大学 情報理工学院

1 はじめに

光源による照明は画像を描画するための重要な要素 であり、太陽からの天空照明は野外におけるリアルな シーンの画像を生成するには不可欠な情報である。本 研究では気象衛星によりもたらされる測定データを利 用して、雲の上界、下界の高度や大気の特性を推定し て、体積格子で大気モデルを構築し、AT3D[1]によ り、計算された分光放射輝度を用いて大域照明用の環 境マップを生成する。本研究では、時間分解能の優れ た HIMAWARI-8,9の静止衛星の測定データを利用し て天空照明用の環境マップを生成し、同時刻の天空照 明との比較を行う。

2 大気モデルの構築手法

2.1 雲の構築

本研究で使用する測定データは JAXA が提供して いる気象衛星 HIMAWARI-8,9の二次元格子状の大 気の測定データである。雲が存在する全ての格子か ら、雲頂高度 (Cloud Top Height, CTH)、光学的深 度 (Cloud Optical Thickness, COT)、滴の有効半径 (Effective Radius of Cloud Droplet, r_{eff})のデータを 抽出する。しかし、HIMAWARI-8,9 は後方散乱され た太陽光放射しか探知できないため、既存の物理量を 利用して雲底高度 (Cloud Base Height, CBH)を推定 する。

2.1.1 雲底高度の推定

Tan ら [2] は、垂直方向での CBH は有効雲水含有 量(Effective Cloud Water Content, ECWC)と相関 を持つことを示した。本来垂直方向上の格子ごとの雲 水含有量(Cloud Water Content, CWC)は異なって いるが、一様な構造であると仮定すると、ECWC を 利用して雲の上下界の物理的厚み D_{physical} が計算で きる。CTH から D_{physical} を引くことで CBH を決定 できる。

The method to generate spectral sky illuminations by satellite weather measurements

$$CWP = \int_{CBH}^{CTH} ECWC \, dz$$
$$D_{physical} = \frac{CWP}{ECWC}$$
$$CBH = CTH - D_{physical}$$
(1)

雲水経路 (Cloud Water Path, CWP) は格子の単位 面積上の水含有量である。Lebsock ら [3] の研究に従 い、一様構造である雲の CWP を滴の有効半径と光学 的深度から導く。

$$CWP = \frac{2}{3}\rho_w \cdot COT \cdot r_{eff}$$
(2)

ここでの COT と r_{eff} は測定データであり、 ρ_w は液 体水の密度である。季節、緯度、地表種類(陸地また は海)、雲水経路、雲頂高度の組から ECWC 値が参 照できる Tan ら [2] の LookUPTable を利用する。得 られた ECWC を式 (1) に代入することで、格子毎の 雲の下界が求められ、更に大気モデルの垂直上の格子 数 N_z が設定できる。

2.1.2 雲の内部構造

CTH と CBH の間を一様と仮定すると、雲水含有 量と滴の有効半径は一様となるため、雲底から雲頂ま での N_z 個の格子の各格子の CWC と r_{eff} は次のよう に設定できる。

$$CWC_{(n=1, 2, \dots, N_z)} = CWP/N_z$$

$$r_{eff}((n = 1, 2, \dots, N_z)) = r_{eff}(top)$$
(3)

 $r_{eff}(top)$ は測定データにある雲頂滴の有効半径である。

2.2 気体分子

地球大気には酸素、窒素などの気体分子が存在し、 その散乱と熱吸収の相互作用は太陽光放射伝達に影響 を与える。気体分子は体積格子の設定が不要であり、 高度の層において、層毎の温度、圧力と異なる気体 分子の濃度を設定することで構築される。Air Force Geophysical Labratory USA[4] が 1986 年に測定した 異なる四季と地域の6つのモデルである。本稿では中 緯度地域の冬季節のモデルを使用した。

Haoke Zhang

Suguru Saito

School of Computing, Tokyo Institute of Technology

2.3 エアゾール

雲物理学では、エアゾールは雲を形成するための最 小粒子であるため、大気モデルに不可欠な要素であり、 それが低高度での散乱と熱吸収により、太陽光放射に 相互作用を起こし、天空像へ大きな影響を与える。エ アゾールは OPAC[5] では9つのタイプがあり、気体分 子と同様に、エアゾールは高度の層における異なる種 類のエアゾールの濃度を設定することで構築される。 本稿では陸のクリーンタイプを使用した。

3 実験結果

環境マップと全景図の環境マッピング結果 3.1

本稿では空間的分解能が 5km × 5km × 0.16km であ る 40 × 40 × 100 個の体積格子から構成された大気モ デルを AT3D[1] にて、10 個の可視光スペクトルサン プリングデータを計算することで環境マップを作成し た。図1にRGBへ変換した結果を示す。



UTC 2023/12/06/23:00

図 1: 異なる時刻で生成された照明結果

3.2 写真との比較

シミュレータにより生成した環境マップと実際に撮 影された HDR の写真を図2に、それらの輝度ヒストグ ラムを図3に示す。写真の青色が明確であることに対 して、シミュレーション結果ではエアゾールの影響が 大きく、色味が異なり澄んでいない。実際のエアゾー ルはよりクリーンであったと考えられ、更に雲が完全 に一致していないことから、測定データから存在する と推定した雲の判定が不十分であったと考えられる。

まとめ 4

本稿では人工衛星の測定データに基づいて雲のモデ ルを構成し、気体分子及びエアゾールモデルを使用し て大気モデルを構築して AT3D[1] で環境マップを作成 した。更に、今回生成した環境マップを写真と比較し、 シミュレーション結果と類似した輝度分布であること を確認した。実際の同時刻の写真との類似性を向上さ せる余地は十分あるので雲の存在決定、エアゾールの パラメータ等の調整法の検討が今後の課題である。



図 2: HDR 写真とシミュレーション結果による照明 の比較



図 3: 輝度分布ヒストグラムの比較

参考文献

- [1] Jesse Loveridge and Aviad Levis. Atmospheric Tomography with 3D Radiative Transfer, 8 2022.
- [2] Zhonghui Tan, et al. Retrieving cloud base height from passive radiometer observations via a systematic effective cloud water content table. Remote Sensing of Environment, Vol. 294, p. 113633, 2023.
- [3] Matthew Lebsock and Hui Su. Application of active spaceborne remote sensing for understanding biases between passive cloud water path retrievals. Journal of Geophysical Research: Atmospheres, Vol. 119, No. 14, pp. 8962-8979, 2014.
- [4] AIR FORCE. Afgl atmospheric constituent profiles (0-120km). 1986.
- [5] Michael Hess, et al. Optical properties of aerosols and clouds: The software package opac. Bulletin of the American meteorological society, Vol. 79, No. 5, pp. 831-844, 1998.