航空機搭載型ライダ観測を用いたデータ同化による 晴天乱気流の数値シミュレーション

Numerical Simulation of Clear Air Turbulence Based on Onboard LIDAR Data Assimilation

○ 吉村 僚一,東北大,宮城県仙台市青葉区片平 2-1-1,E-mail: ryouichi.yoshimura.s2@dc.tohoku.ac.jp

焼野 藍子,東北大,宮城県仙台市青葉区片平 2-1-1,E-mail: aiko.yakeno@tohoku.ac.jp

三坂 孝志,産総研, 茨城県つくば市並木 1-2-1,E-mail: takashi.misaka@aist.go.jp

菊地 亮太, DoerResearch,千葉県千葉市中央区中央 2-5-1,E-mail: kikuchi-ryota@doerresearch.com

岩渕 秀 ,東北大,宮城県仙台市青葉区片平 2-1-1,E-mail: shu.iwabuchi.p7@dc.tohoku.ac.jp

大林 茂 ,東北大,宮城県仙台市青葉区片平 2-1-1,E-mail: s.obayashi@tohoku.ac.jp

In this article, we investigated applicability of the data assimilation technology to three-dimensional Clear Air Turbulence (CAT) estimation. Vortices induced by Kelvin-Helmholtz (KH) instability were estimated by combining pseudo Lidar observation and outputs from three dimensional Navier-Stokes equations. The result from the identical-twin experiment showed that observation of at least two wind elements was able to effectively reduce estimation errors.

1. 背景

乱気流は航空事故の原因の大部分を占める.国土交通省の事故 調査報告書⁽¹⁾によると,近年 10 年間で発生した航空事故のうち 46%の原因が乱気流であった.特に晴天乱気流(CAT)は鉛直シアを 発生要因とし,雨雲起因ではないため,従来のレーダーでは発生 を検知できないという問題がある.

乱気流への対処法として、様々な機関が手法を提案・実用化している. Tamarack は乱気流遭遇時の逐次揺動処理として既存の主 翼端に装着可能な舵面付きウィングレット(ATLASTM)を提案している. ATLASTMは乱気流によって発生した主翼荷重変化を検知し、 それを打消すように舵面を自動制御することで揺動低減を図る. アメリカ海洋大気庁(NOAA)では乱気流の発生指標を計算し、指標 の高い空域を地図上に表示する GTG⁽²⁾というシステムを運用している.気象予測モデルの計算結果から、渦散逸率等のパラメータ を基に乱気流の発生しやすい空域を予測し、データを公開している.JAXA⁽³⁾やDLR⁽⁴⁾は航空機に取り付けたドップラーライダによる前方風速観測を用いた乱気流事前検知システムの開発に取り組んでいる.航空機前方の風速変化を観測することで、遭遇前に乱気流の存在を検知できる.検知した風速変化は飛行制御システム に取り込まれ、適切な舵面制御により機体揺動を低減する.

NOAA や気象庁などの機関によって提案・運用される手法は乱 気流の遭遇を防止する観点では重要であるが、JAXA や DLR によ る手法は航空機の視点から乱気流を予測・対処するものであり、 発生指標に頼らず目の前の現象に基づいた機体揺動の低減を目指 す重要な提案である.

しかしながら、ドップラーライダによる風速観測には空間デー タ密度が低いという問題がある.得られる情報はライダから照射 されるレーザー光線上の照射方向成分風速のみであるため、ライ ダ観測から乱気流構造・乱気流発生の有無等を判別し、効率よく 飛行制御に反映させるのは難しい.従ってライダ観測よりも空間 密度の高い前方気流データが必要とされる.

データ同化は、力学モデルと観測データを統計論的考え方に基 づいて融合させることで力学モデルが現実を再現する性能を向上 させる手法であり、ライダ観測による前方風況予測を空間的に拡 張するのに有効な手法である.気象の数値計算にCFDを適用する 場合、境界条件および初期条件が不明であることが多い.上述の 通りライダによる観測値は空間解像度が低い.データ同化により 観測値を再現するようなCFDのための初期条件・境界条件を推定 することが可能であり、空間解像度の問題が解決される.観測情 報を反映させた CFDにより、ライダが観測した乱気流場の構造が 把握でき、その情報をより効率的な制御の構築に活用できる. 本研究では、データ同化技術およびライダ観測を活用した乱気 流構造推定技術の構築する.本発表では、まず比較的単純な3次 元流れ場を対象としてライダ観測を模した様々な種類の疑似観測 を流体計算ソルバに同化することにより乱気流推定における観測 値の効果を調べるとともに、3次元流体推定に対するデータ同化 の有効性についての調査結果を報告する.問題設定として、本研 究ではKH 渦の推定問題を取り上げた.鉛直風速シアのKH不安 定性により誘起される渦はCATの原因と言われている⁶⁾.

2. 手法

2. 1. 問題設定

流体計算には3次元圧縮性 NS 方程式を解く内製 コード⁶⁰を用いた.移流・粘性項の空間差分にはフィルタ係数0.495の6次精度 コンパクトスキーム^{0,60},時間積分には3次精度 TVD-RK スキー ム⁶⁰を使用し,結果的に陰的 LES を行った.

参考文献⁶によれば, CAT は鉛直風速シアの KH 不安定が主な 発生原因であるため,本研究ではまず鉛直シアによって発生する KH 渦およびその非線形時間変化の推定問題を取り上げた.式(1)-(2)に初期条件を記載する.

$U_{\text{base}} = 0.5 \tan(2\pi(z - 11)/\delta),$	(1)
$u = U_{\text{base}}, v = 0, z = N.$	(2)

 U_{base} はウィンドシアを定義する風速分布であり、高度z [km]とシア厚さ δ [km]の関数である. u, v, wはそれぞれx, y, z方向成分の風速であり、本計算では高度 11 [km]においてu方向にシアが存在する設定になっている. Nは KH 渦を誘起させる微小な大きさのノイズであり、後述の真値・アンサンブル生成にも使われる.

2. 2. 双子実験

データ同化結果の評価は双子実験により行った.双子実験とは, 推定したい現象について"真値"と"予測"の2種類の計算を流し, 真値から取り出した疑似観測を予測計算にデータ同化することで, 同化結果が真値にどの程度近づくかを評価する数値実験である. 本計算において,データ同化は渦が十分に成長する ⊨750 [s]から 100秒間の間行われた.ライダ観測を得る時間間隔は2.5[s]とした. SRF 用のアンサンブル数は40,そして共分散膨張係数を1.5,共 分散局所化を5[km]を閾値として行った.真値及びアンサンブル は共通の初期条件で生成されるが,鉛直方向風速に付加する乱数 により互いに異なる強さ・大きさ・ペアリング間隔の渦列を予測 するため,データ同化を行わない場合,予測は真値と異なる結果 を導き出す.流体計算は図1・表1の計算格子・条件に従った. 2.3.データ同化手法

平方根フィルタ⁽¹⁰⁾を用いてライダ観測を CFD に融合させた.本 Copyright © 2019 by JSFM 手法はアンサンブルカルマンフィルタ系列のデータ同化手法の一 つで、数値モデル誤差分散の更新式がカルマンフィルタのものと 解析的に一致するように導出されているという特徴を持つ.

2. 4. 疑似ライダ観測データ

ライダ観測データを模擬するために、風速データが真値計算から人工的に取り出される.ライダから照射されるレーザー光線が 一直線に進むため、風速観測はz=11 [km]の高度において一直線に 19 [km]の範囲で得られるとした.また、ライダを搭載する飛行機 の移動も考慮し、観測領域は x=0 から 250 [m/s]で x の正方向へ移 動させた.観測誤差を考慮し、真値に主流速さの 2%の大きさを持 つ正規分布型乱数を加えたものを観測として用いた.



Fig. 1 Computational domain. Table 1 Computational conditions

Time step interval	0.01
Grid size [km]	Dx, Dy=0.26, Dzmin=0.031,
	Dzmax=2.35
Grid number	Nx=151, Ny=151, Nz=61
Domain size	Lx=40,Ly=40,Lz=40
Re	1.0×10^{9}
δ [km]	1.7
N	N(0, 0.0001 ²)

3. 結果

風速uおよびwを観測した場合の双子実験の結果を図2,3に示 した.図2,3は時刻 ⊨800[s]および ⊨850[s]のy方向渦度の真値・ 同化後推定値分布を、観測をした断面・観測領域付近で拡大した ものである.図2は左から移動してきたライダ観測が ⊨800[s]で 中央に到達した時点での流体場の推定結果である.観測が右方向 に移動するため、すでに観測した領域(観測領域の左側)は真値を再 現した渦度分布になっている.一方まだ観測していない領域(観測 領域の右側)では、アンサンブル平均は不明瞭な渦度分布を示して いる.計算の確率密度分布を表現する各アンサンブルがばらつき、 異なる渦を推定したため計算に不確実性が残っている.図3は ±850[s]の推定結果である. **±**800[s]で不明瞭になっていた領域が 同化により更新されているが、残った不確実性を完全には取り除 けていないことがわかる.観測開始から時間が経ったことで流れ の3次元性が増し、40アンサンブルで許容することのできない現 象になりつつあるからであると考える.

風速 u,w を観測した場合,高度 11km上下 10 格子で平均した RMSE は、同化しないものと比べて約7割減少した.一方、風速 uのみを同化した場合は推定がうまくいかず誤差が増加する結果 となった.従って今回のような渦推定では、少なくとも2方向の 風速成分を観測することが重要だと示された.

4. まとめ

本研究では CAT の誘因と言われる KH 不安定に注目し、ライダ 観測を模した観測を用いたデータ同化による流れ場推定を双子実 験の環境下で行った.結果として大きな渦構造を推定する場合少 なくとも渦を構成する2風速成分(uおよびw)が重要であると分か り、これらを同化すると7割の推定誤差を取り除くことが出来た. 今後は進行方向に一直線にライダ観測を行うのではなく,2方向 に分けて角度をつけるなど重要な2方向成分の風速を陰的に取り 込む観測方法で双子実験を行い、結果評価を行う.



Fig. 2 (a) true, (b) assimilated and (c) not assimilated distribution of yvorticity at t=800 [s].



Fig. 3 (a) true, (b) assimilated and (c) not assimilated distribution of yvorticity at t=850 [s].

参考文献

- (1) JTSB report, <u>http://www.mlit.go.jp/jtsb/airrep.html</u> (2019/10/12)
- (2) Sharman, R., C. Tebaldi, G. Wiener, and J. Wolff, "An Integrated Approach to Mid- and Upper-Level Turbulence Forecasting." Wea. Forecasting, 21, (2006) pp.268-287.
- (3) JAXA safeavio https://global.jaxa.jp/projects/aero/star/ (2019/10/12)
- (4) Nicolas, F., and Hans-Dieter. J., "Combined Feedback and LIDAR Based Feedforward Active Load Alleviation", AIAA Aviation Forum, (2017), AIAA2017-3548.
- (5) Ellrod, G.P. and D.I. Knapp, "An Objective Clear-Air Turbulence Forecasting Technique: Verification and Operational Use." Wea. Forecasting, 7, (1992) pp.150-165.
- (6) Obayashi, S. et al.,"Improvements in Efficiency and Reliability for Navier-Stokes Computations Using the LU-ADI Factorization Algorithm", (1986), AIAA 86-0513.
- (7) Lele, S.K., "Compact finite difference schemes with spectral-like resolution." J.Comput. Phys. 103 (1), (1992) pp. 16-42.
- (8) Kawai, S., Fujii, K., "Compact scheme with filtering for large-Eddy simulation of transitional boundary layer." AIAA J. 46 (3), (2008) pp. 690-700.
- (9) Shu, C.-W., Osher, S., "Efficient implementation of essentially nonoscillatory shock capturing schemes", J. Comput. Phys. 77 (1988), pp. 439-471.
- (10) Tippett MK, et al, "Ensemble square-root filters." Mon Weather Rev 131, (2003), pp. 1485-1490.