NCEP-GFS を用いた Atmospheric River の予報実験

宮地哲朗・榎本剛(京大防災研)・太田洋一郎(気象庁数値予報課)・ 三好建正(メリーランド大学)・Hann-Ming Henry Juang(NCEP)

1. はじめに

NCEP-GFS (NCEP Global Forecast System) は米国環境モデリングセンター (NCEP/EMC) で開発されている全球大 気大循環モデルであり、NCEP における数 値予報や再解析データの作成に使用されて いる。今回、NCEP において IBM 社のス ーパーコンピュータで運用されている GFS の現業バージョンを Linux 環境に移 植する作業を行い、GFS を用いた予報実験 環境を構築した。本発表では NCEP-GFS の概要と移植した GFS を用いて行った Atmospheric River の予報実験の結果を示 す。

2. NCEP-GFSの概要

GFS は全球 3 次元の静力学スペクトル モデルであり、鉛直方向にはシグマ座標と 気圧座標のハイブリッド座標が採用されて いる。NCEPの現業予報での解像度は決定 論的予報で 192 時間予報までは T574L64

(水平約 0.2 度、鉛直 64 層)、以降 384 時 間予報まで T190L64(水平約 0.6 度)で1 日 4 回の予報が行われている。

主な物理過程のスキームには、放射に RRTM (Mlawer et al. 1997)、積雲対流と して SAS スキーム(Han and Pan 2006)、 shallow convection には bulk mass-flux ス キーム (Han and Pan 2010)、陸面過程は 4 層の NOAH land surface model が使用 されている。



A) と机上 PC での 24 時間予報の 計算時間

3. NCEP-GFS の移植

GFS をメリーランド大学の Linux クラ スタ計算機、京都大学のスーパーコンピュ ータ(Cray XE6;1ノードあたり 32 コア、 演算性能 320 Gflops、メモリ 64GB)、及 び机上の Linux PC (OS; Ubuntu 12.04 64bit、CPU Core i7 2.4GHz 4 コア、メモ リ 16GB) に移植した。Intel コンパイラ と PGI コンパイラでコンパイルして、並列 計算できることを確認している。参考まで に 24 時間予報の計算にかかった時間を図 1 に示す。低解像度の計算であれば、机上 PC でも良いパフォーマンスが出ており、 小規模なマシンでも GFS を用いた予報実 験が可能である。



図 2. 2009 年 10 月 13 日 午後における SSM/I、 SSMIS 衛星観測データの 可降水量。

4. Atmospheric River の予報実験

4.1 Atmospheric River

Atmospheric River は熱帯から中緯度に 伸びる細長い水蒸気量の極大域であり、太 平洋や大西洋、南半球の海上でしばしば見 られる。Atmospheric River は全球の水蒸 気循環に対して大きな役割を果たしており、 中緯度の水平水蒸気輸送量の 90%以上が、 Atmospheric River に伴って起こると報告 されている (Zhu and Newell, 1998)。

また太平洋上に現れる Atmospheric River は、北米大陸西岸まで達すると局所 的な豪雨をもたらす要因となることが知ら れている。図2は2009年10月13日に観 測された太平洋上の可降水量分布である。 北西熱帯太平洋から北米大陸西岸にまで達 する長さ 6000km 以上の Atmospheric River がみられる。この事例では北米西岸 到達点であるカリフォルニア州セントラル コーストで13日から14日にかけて24時 間に 495mm の大雨が観測された (Ralph et al. 2011)。この事例の他にも Atmospheric River に伴う局所的な水蒸気 供給が要因となって発生した豪雨・豪雪の 事例がいくつか報告されている (e.g. Neiman et al. 2008, Ralph et al. 2011)

今回は図2で示した2009年10月13日 の事例について、GFSを用いて予報実験を 行った。また、他センターの予報結果との 比較を行い、初期値やモデルの違いによる Atmospheric River の予測精度変動につい て解析を行った。

4.2 実験設定と使用データ

移植した GFS の現業バージョンを使用 し、解像度は T126L64(水平約1度、鉛直 64 層)、物理過程は NCEP の現業予報と同 じ設定とした。初期時刻は 2009 年 10 月 3 日から 10 月 12 日までの時刻 12UTC とし、 10 日予報から 1 日予報まで実験を行った。 初期値として NCEP-CFSR 再解析値を用 い、SST は初期値固定とした。

また他センターの予報結果と比較するた め、TIGGE (THORPEX Interactive Grand Global Ensemble) の ECMWF と JMA の コントロールランの予報結果を用いた。 2009 年 10 月における現業アンサンブルの 解像度は、ECMWF が TL399L62、JMA が TL319L60 である。比較のための解析値 として、NCEP-CFSR 再解析データを用い た。

4.3 結果

図 3 b は、2009 年 10 月 13 日 12UTC に おける 10 月 6 日 12UTC を初期時刻とした 7 日予報の結果である。太平洋上には北米 西岸に達する Atmospheric River が予測さ れており、その形状や北米西岸の到達位置 は図 3a で示した解析値とよく一致する。 また、アラスカ湾で発達した低気圧の中心



図 3. 2009/10/13 12UTC での(a) NCEP-CFSR の可降水量(陰影)と海面気圧(コンター)および GFS を用いた(b)7日予報、(c)8日予報、(d)9日予報の予報時刻 2009/10/13 12UTC での可降水量(陰影)と海面気圧(コンター)。コンター間隔はいずれも5hPa。矢印は解析値での北米西岸到達位置。



図 4. (a) ECMWF、(b) JMA の 7 日予報のコントロールランの予報時刻 2009/10/13 12UTC での可降水量(陰影)と海面気圧 (コンター)。その他は図 3 に同じ。

位置や形状も解析値とよく一致している。 10月7日以降を初期時刻とした結果でも、 Atmospheric Riverの位置や形状はおおよ そ解析値と一致しており(図略)、GFSを 用いた本実験では、Atmospheric Riverの 出現と北米西岸への到達が7日予報まで予 測できていた。一方、8日予報では Atmospheric River は北米西岸に達するも のの蛇行が弱く形状までは予測できなくな り(図 3c)、9日予報では北米西岸への到

達は予測できなかった(図 3d)。8 日予報 以降、アラスカ湾で発達した低気圧の中心 位置が解析値に比べ北へずれるようになり、 急激に予測精度が悪くなっていた。この低 気圧に吹き込む風が、Atmospheric River の北米西岸到達位置に大きく影響しており、 7 日予報を境にして予測が悪化した要因に なっていると考えられる。

次に他センターの予報結果との比較を行った。図4はTIGGEポータルより取得し

た ECMWF と JMA の 2009 年 10 月 6 日 12UTC を初期時刻とした7日予報の結果 である。GFS と同じく太平洋上に北米西岸 に達する Atmospheric River が予測できて いる。一方、GFSの7日予報と比較すると、 北米西岸のAtmospheric River の到達点が 異なっている。GFS では矢印で示した解析 値の北米西岸到達位置をほぼ正しく予測で きているのに対して(図 3b)、ECMWFと JMAの7日予報では到達位置が北にずれ ている。ECMWF、JMA の結果ではアラ スカ湾の低気圧中心が、解析値やGFSの7 日予報に比べて北にずれて東西に広がった 形をしており、この低気圧の予測精度の差 が Atmospheric River 到達点の北偏に影響 していると考えられる。

最後に Atmospheric River の形状と北米 西岸到達点に着目して GFS、ECMWF、 JMA の 6、7、8 日予報での Atmospheric River の予測結果をまとめたのが図 5 であ る。図5は各経度における可降水量の値が 3cm 以上かつ最大となる緯度で定義した Atmospheric River の中心位置である。 GFS による予報結果では、7 日予報でも Atmospheric River の形状と位置が解析値 の位置とほぼ一致している。一方、 ECMWF の予報結果では Atmospheric River 西半分の位置や形状は予測できてい るものの、北米西岸到達位置が6日以上の 予報で北にずれており予測できていない。 JMA の予報結果でも同様に到達位置が北 にずれ、Atmospheric River 西半分も大き く蛇行してしまい予測精度が悪くなってい る。

5. まとめ

NCEP の全球大気大循環モデルである GFS の現業バージョンを Linux 環境に移



図 5. 各経度における 3cm 以上の可降水 量最大緯度で定義した Atmospheric River の位置。上から GFS、ECMWF、 JMA の 6 日(青)、7 日(赤)、8 日(緑) 予報の結果と解析値(黒)。灰色の陰影は 解析値可降水量 3cm 以上の領域を示す。

植し、GFS を用いた予報実験環境を構築した。

移植した GFS を用いて 2009 年 10 月 13 日に太平洋上で観測された Atmospheric River の予報実験を行い、TIGGE ポータル の ECMWF と JMA の予報データと比較す ることで初期時刻やモデルの違いに伴う Atmospheric River の予報精度の変動を解 析した。GFS を用いた予報実験では Atmospheric River の発生は7日予報で予 測可能であった。また GFS では8日予報、 ECMWF と JMA の予報では 6~7 日予報 を境にして北米西岸の到達位置の精度が悪 くなり北に偏るようになる。この予報期間 を境にアラスカ湾で発達した低気圧の予測 精度が悪化しており、この事例における Atmospheric River の北米西岸到達にはア ラスカ湾の低気圧の予測が重要であったと 考えられる。

謝 辞

今回の GFS の移植作業は、京都大学防 災研究所「組織的な若手研究者派遣プログ ラム」より旅費の支援を受けメリーランド 大学に滞在して行いました。プログラムお よびメリーランド大学大気海洋科学部の皆 様に感謝いたします。

数値実験には京都大学学術情報メディア センターのスーパーコンピュータを利用し ました。

参考文献

- Han, J., and H.-L. Pan, 2006: Sensitivity of Hurricane Intensity Forecast to Convective Momentum Transport Parameterization. *Mon. Wea. Rev.*, 134, 664–674.
- Han, J., and H.-L. Pan, 2011: Revision of Convection and Vertical Diffusion Schemes in the NCEP Global Forecast System. Wea. Forecasting, 26, 520– 533.
- Mlawer, E. J., S. J. Taubman, P. D. Brown, M. J. Iacono, and S. A. Clough, 1997: Radiative transfer for inhomogeneous atmospheres: RRTM, a validated correlated-k model for the longwave. J. Geophys. Res., 102, 16663-16682
- Neiman, P. J., F. M. Ralph, G. A. Wick, J. D. Lundquist, and M. D. Dettinger, 2008: Meteorological Characteristics and Overland Precipitation Impacts of Atmospheric Rivers Affecting the West Coast of North America Based on Eight Years of SSM/I Satellite Observations. J. Hydrometeor., 9, 22–47

Ralph, F. M., P. J. Neiman, G. N. Kiladis,

K. Weickmann, and D. W. Reynolds, 2011: A Multiscale Observational Case Study of a Pacific Atmospheric River Exhibiting Tropical–Extratropical Connections and a Mesoscale Frontal Wave. *Mon. Wea. Rev.*, **139**, 1169–1189.

Zhu, Y., and R. E. Newell, 1998: A Proposed Algorithm for Moisture Fluxes from Atmospheric Rivers. *Mon. Wea. Rev.*, **126**, 725-753.