熱帯季節内振動がPNAパターンの予測可能性に及ぼす影響

向川均·林麻利子*

* 大阪管区気象台

要 旨

北半球冬季の対流圏中高緯度域における主要なテレコネクションパターンである Pacific/North American (PNA) パターンの予測可能性について、1992年から2001年までの 十年間について気象庁気候情報課が実施したアンサンブルハインドキャスト実験結果を 用いて解析した。特に,対流圏熱帯域における主要変動モードである Madden-Julian Oscillation (MJO) がPNAパターンを励起する可能性を示したMori and Watanabe (2008) の結果を参考にして, PNAパターンの予測可能性と, MJOの位相や振幅との関連に注目し て解析を行った。その結果, PNA パターンの予測誤差は,予報初期日にMJOに伴う活発 な対流域がインド洋や西太平洋域に存在するとき大きくなることが示された。

キーワード: PNAパターン, MJO, 予測可能性, 準定常ロスビー波

1. はじめに

中高緯度大気における主要な低周波変動モードの 一つであるPNAパターンが存在する領域では,北半 球冬季において高度場変動が大きく,予報誤差も他 の領域に比べて大きい。このためPNAパターンの予 報誤差は,北半球全体の予報誤差にも大きな影響を 与えるため, PNAパターンの実際的な予測可能性を 明らかにすることは重要である。

例えば、Reichler and Roads (2003, 2004) は、PNA 領域の潜在的な予測可能 (potential predictability) が 北半球の他の地域に比べ高いことを示している。ま た,負のPNAパターンを予測する場合,正のPNAパ ターンと比べ,PNA領域の予測可能性が低くなるこ とも示されている (Palmer, 1988)。しかしながら, これらの過去の研究では予報値と解析値との比較が なされていないため、PNA パターンの実際的な予測 可能性については議論されていない。またこれまで の研究では、PNAパターンの予測可能性がどのよう な力学的要因に依存しているのか,さらに,なぜ予 測可能性がパターンの極性に依存するのかは明らか にされていない。

そこで本研究では、気象庁気候情報課で実施され たアンサンブルハインドキャスト実験結果を用いて 11月から3月における北半球冬季のPNAパターンの 予測可能性を検討した。特に,熱帯域における主要 変動モードであるMJO (Madden-Julian Oscillation)が PNAパターンの形成に重要な役割りを果しているこ とを示したMori and Watanabe (2008:以下,MW08) の研究を参考にして,MJOがPNA パターンの予測誤 差に及ぼす影響について詳しい解析を行った。

2. データと解析手法

2.1 データ

1992年から2001年までの10年間について気象庁気 候情報課で実施された,アンサンブルハインドキャ スト実験結果を用いた。この実験で使用されたモデ ルの水平解像度はTL159,鉛直層数は40である。アン サンブルメンバー数は,摂動を加えないコントロー ルラン1個と,SV法により作成された摂動を加えた 10個の摂動ランの合計11個である。ここでは,冬季 (11月~3月)のPNAパターンの予測可能性を調べる ため,予報初期日が11月~3月の予報(10月31日から 3月30日を初期日とする予報)150個を使用した。

本研究では、予測精度をアンサンブル平均値で評価した。検証データには、JRA-25再解析データを用いた。PNAパターンに対応する低周波成分を取り出すため、各変数には7日の移動平均を施した。ただし、 2日予報までは予測値のみでは7日移動平均が計算で きないため、初期値より以前の期間については再解 析データを用いて7日移動平均を求めた。

2.1 解析手法

ここではMW08に従い,以下のようにPNA index, およびMJOの振幅と位相を定義した。まず,PNAパ ターンを定義するため,JRA-25再解析データにおけ る500hPa高度場の日々の偏差場に対して10日の low-pass filter (Duchon, 1979)を施した。ここで偏差 場は日々の気候値からの差として定義した。次に, この値に対してEOF 解析(領域:120E-60W,20N-90N, 期間:1979~2006年の11月から3月)を行い,EOF第 1 主成分としてPNAパターンを定義した。このよう に定義したPNAパターンに,7日移動平均した500hPa 高度場偏差を射影した値で定義した PNA index を 用いてPNAパターンの予測精度を評価した。

ー方, MJOを, JRA-25再解析データの日々の200hPa 速度ポテンシャル偏差に30-90日のband-pass filterを 施した値についてEOF解析(領域: 0E-360E, 30S-30N, 期間: 1979~2006)を行った結果得られる第1モード と第2モードで定義した。日々のMJOの振幅は,それ ぞれのモードに伴う主成分スコア pc1とpc2を用い て, {(pc1)²+(pc2)²}^{1/2} で定義する。ただし以下では, ハインドキャスト実験期間の冬季(1979年~2006年 の11月~3月)における標準偏差で規格化した値を冬 季におけるMJOの振幅の指標とした。

3. 結果

3.1 全予報事例の解析

まず, MW08 により指摘されたPNAパターンと MJOとの関係が、PNAパターンの予測可能性に影響 を与えている可能性を吟味するため、 全150予報事 例を用いてPNA indexの予測誤差と予報初期日にお けるMJOの振幅との関係について調べた(Fig. 1)。 黒線は全150事例で平均したPNA indexの予測誤差, 青線は予報初期日にMJOの振幅がその平均値に気候 学的な標準偏差σを加えた値よりも小さな予報事例 について平均したPNA indexの予測誤差,赤線は予報 初期日のMJOの振幅が平均値よりも1σ以上大きい 予報事例について平均した PNA index の予測誤差 を示す。予報初期日のMJOの振幅が大きな場合(赤 線)には、予報7日目までのPNA index の予測誤差は、 全事例で平均した予測誤差に比べて有意に大きいこ とがわかる。また、図示はしないが、予報事例を予 報初期日のMJOの位相(pc1とpc2の符号)で分類し て同様の解析を行った結果、予報初期日にMJOに伴 う対流活発域がインド洋あるいは、インドネシア域 に存在する場合には、予報7日目までの PNA index の予測精度が悪いことが示された。これらの結果は、 PNAが形成される1週間程度前にMJOに伴うベンガ ル湾付近での発散風偏差によりPNAパターンがトリ ガーされるというMW08の指摘から予期される結果 とは矛盾するようである。

3.2 PNAパターン形成期の予報事例の解析

一方, PNAの形成・維持・減衰プロセスではそれ ぞれ異なる力学的プロセスが関与していることが考 えられる(MW08; Feldstein, 2002)。従って, PNAの ライフサイクルを考えない前節の解析では,全ての プロセスがPNA indexの予測誤差成長に影響を与え るため,得られた結果を解釈することが困難となる。 このため, PNA形成期に着目し,この期間における PNA indexの予測誤差成長に関与する力学的プロセ スについて検討した。またこの形成期に着目するこ とで, MW08の研究結果との対比もうまく行えると 期待できる。

まず, MW08を参考にして, 解析値のPNA indexが 次の2つの条件を満たした場合に顕著なPNAパター ンが形成されたと考え, PNA(形成)イベントに対 応する予報事例を抽出した。



Fig. 1 Time evolution of the averaged forecast error of PNA index. The x-axis is the forecast period in days. The red (blue) line corresponds to the average of 18 (132) forecasts of which amplitude of MJO at the initial time of forecast is larger (smaller) than 1 σ from the average. The black line shows the averaged forecast error for all (150) forecasts. The error bars indicate the range of the average with 99% statistical significance estimated by a resampled procedure as in Mukougawa, et al. (2009). The dotted line shows the standard deviation of PNA index.



Fig. 2 Regressed 7-day averaged X200 anomaly at the initial time of forecast with respect to day-7 forecast error of PNA index for PNA events. Regions with negative anomalies correspond to divergent regions. Contour interval is 1×10^6 m²/s. Anomalies in heavy (lightly) shaded regions are statistically significant at 99(95)% confidence level.

- 条件1: 予報9日以内に解析値のPNA indexの絶対 値が1σを越える日が5日以上続く。
- 条件2:条件1を満たし始める最初の日の前4日間 は,解析値のPNA indexの絶対値が連続して 1 σ 未満である。

また,条件1を満たし始めた最初の日をPNAイベントのオンセットと考える。なお,PNA indexの標準偏差は,ハインドキャスト予報実験が実施された期間である1992年から2002年までの1,2,3,11,12月(ただし,2002年11,12月は除く)の期間のデータを用いて計算した。条件1はMW08で採用された条件と同じである。一方,条件2によって,予報初期日に既にPNAイベントがオンセットしている事例を排除した。この2つの条件により,予報9日目までにPNAイベントが形成される事例として48の予報事例を抽出した。

まず、PNAパターン形成期におけるPNA indexの予 測誤差の変動にMJOが果たす役割りを明らかにする ため、PNAイベントの全48事例を用いてPNA index の予測誤差と200hPa 速度ポテンシャル(X200) 偏差 との関係を回帰分析により調べた。Fig. 2は、予報7 日目のPNA indexの予測誤差の大きさに回帰させた、 予報初期日における解析値のX200偏差場を示す。イ ンド洋で発散域、太平洋で収束域が広がり、MJOに 似た波数1の大きな構造を持つ有意な偏差場領域が 熱帯付近に広く存在していることがわかる。一方、 予報初期日の回帰図では細かな空間構造が顕著で、 有意な偏差領域もほとんど存在しない。Fig. 2に見ら れる波数1の大きな空間構造をもつ偏差場は、予報3 日目以降に顕著になり、予報7日目で最も有意な領域 が拡大した。このことから、予報初期日の発散場は 予報7日目のPNAパターンの予測誤差に最も有意に 関係していることがわかる。従って以下では、予報 7日目の予測誤差の大きさに着目して解析を行う。な お、全予報事例(150事例)を用いてFig. 2と同様の 解析を行ったが、PNA index の予測誤差と有意に関 連する200hPa発散場偏差は予報初期日にはほとんど 存在しなかった。このことは、MW08の結果から予 期されるように、PNA パターン形成期にのみ、熱帯 域の大規模発散場がPNA領域に大きな影響を与えて いることを示唆している。

次にPNAパターン形成期の予測誤差成長を詳しく 調べるため、PNAイベントの予報事例を、予報7日目 におけるPNA index 予測誤差の全48事例の平均値 μ*と標準偏差σ*を用いて、以下のように区別して 解析した。すなわち、予報7日目の予測誤差がμ*+ σ*以上の場合を予測誤差の大きな事例, μ*-σ*以 下の場合を予測誤差の小さな事例とした。予報7日目 に予測誤差が大きかった場合のほとんどを占める負 のPNAパターン(北太平洋で高気圧偏差)を予測す る事例で平均した, 200hPa 流線関数偏差 (*φ* 200) と、それに伴う波活動度フラックスの時間発展をFig. 3に示す。解析値では、予報初期日からMW08が指摘 したアジアジェット上を伝播するRossby 波列が存 在し、それに伴うエネルギー伝播により、北太平洋 領域で高気圧偏差が成長し、そこからさらに下流へ エネルギーが射出されることで負のPNAパターンが 形成される様子がみてとれる。一方,予測値では, 予報3日目以降, アジアジェット上のRossby 波列の 伝播が弱まり、北太平洋領域へ伝播するエネルギー フラックスが解析値に比べて小さくなり、北太平洋 上の高気圧性偏差も成長しない。また,図示はしな いが、予報7日目に予測誤差が小さかった場合のほと んどを占める正のPNA パターンを予測する事例で は、アジアジェット上を北太平洋領域まで伝播する Rossby 波列をうまく再現していた。従って、アジア ジェット上のRossby波列の再現性がPNAパターン形 成期におけるPNA index の予測可能性に大きな影響 を与えていると考えられる。

3.3 Rossby波列の成因と予測誤差

つぎに、Rossby 波列の再現性に影響を与える力学 要因を調べるため、Fig.4に予測誤差の大きな事例に おける、X200偏差と発散風偏差の時間発展を示す。 解析値では、Rossby 波列が存在するアジアジェット 上に水平スケールが比較的小さな発散・収束域が存 在している。Fig.3と比較すると、これらの収束・発 散領域は、X200偏差場の西側に位置していることが わかる。従って、基本流による渦度移流効果を考慮



Fig. 3 Composited φ 200 (contour) anomalies for forecasts with large prediction error of day-7 PNA index for negative PNA events. Contour interval is 2.5×10^6 m²/s. Regions where the magnitude of anomaly is larger than 5 $\times 10^6$ m²/s are shaded. Arrows show the corresponding wave-activity flux anomalies. The magnitude of the reference vector is shown in the lower right corner. Wave-activity fluxes poleward of 60N are not shown.



Fig. 4 As in Fig. 3, but for X200 anomalies (contour). Contour interval is 0.6×10^6 m²/s. Negative values correspond to divergence. Arrows show corresponding divergent wind anomalies. The magnitude of the reference vector is shown in the lower right corner. Divergent winds poleward of 45N are not shown.



Fig. 5 Composited of X200 anomalies along the equator for the forecasts with large forecast error of day-7 PNA index for negative PNA events. Left (right) panel shows the analysis (forecast). Contour interval is 0.6×10^6 m²/s. Negative values correspond to divergence.

すると、アジアジェット上のRossby 波は発散・収束 に伴う渦度生成により形成されていることがわかる。 実際、アジアジェット上の Rossby wave source の形 成には、低周波成分の発散風に伴う発散・収束によ る渦度生成項の寄与が最も大きいことが示される。 またFig. 4 は、この発散・収束はさらに上流側のア フリカ北部や地中海領域から伝播する波列に伴って 生じていることも示唆される。従って、アジアジェ ット上のRossby 波列は、 MW08により指摘された MJO に伴うベンガル湾付近の発散風による渦度移 流だけではなく、さらに上流側の領域から射出され たRossby 波がアジアジェット上に捕捉されて形成 された可能性も考えられる。

一方,予測値を見ると,予報3日目以降,30N, 0E-60E付近に存在する収束と発散が弱まり,Fig.4 では,この付近のエネルギー伝播も弱まっている。 実際,30N,0E-60E付近で,解析値に比べ予測値の Rossby wave source は小さくなっていた。従って,予 測では発散風の再現性が悪いため,Rossby wave sourceの再現も悪くなり,アジアジェット上の Rossby 波の伝播が弱まり,PNAパターンの形成がう まく再現できないためにPNA indexの予測誤差が 大きくなったと考えられる。さらに予測値では,赤 道域で予報2日目以降,60W-60Eでの収束域が,解 析値に比べ急速に発達していることがわかる。この ことが30N,0E-60E付近に存在する収束と発散の弱 まりをもたらした直接の原因とも考えられる。

そこで, Fig.5 に,赤道上での X200 偏差の経度-時間断面を示す。この図からも予報2日目以降の予 測値では、赤道域の 60W から 60E において、収束 域が解析値に比べ急速に発達していることがわかる。 さらに、解析値では MJO に対応する波数1の構造を 持つ発散場が約6度/day の速さで東進しているにも かかわらず、予測値ではこの発散場の東進をうまく 表現できていない。つまり、 MJO の東進をうまく 予測できなかったために、40N、30E 付近の発散場の 再現性が悪くなり、その領域から伝播するアジアジ ェット上の Rossby 波束をうまく再現できなかった可 能性が考えられる。一方、予測誤差の小さな事例で は、解析値と予測値の両者で、赤道域に MJO に対応 する発散場の構造は存在しなかった。このため、発 散場の再現性も良かったと考えられる。

4. まとめ

1992年から2001年までの10年間の期間について 実施された気象庁1ヶ月アンサンブルハインドキャ スト実験データを用いて、冬季(11月から3月)に おける日々の PNA パターンの予測可能性を詳細に 検討した。赤道域の MJO が中高緯度の PNA パター ンの形成に関連していることを示した MW08の結果 を考慮して、特に、MJO が PNA パターンの予測可能 性に与える影響について詳しく解析した。

まず,全150事例を用いた解析から,予報初期日 に大振幅の MJO が存在する場合,予報7日目までの PNA index の予測誤差は大きくなることが示された。 また,予報初期日に対流活発域がインドネシア領域 やインド洋に存在する場合にも,予測誤差が大きく なる傾向にある。

次に, MW08の結果と比較するために, PNA index が予報9日目までに単調増加または単調減少する予 報を PNA 形成イベント予報事例として抽出し, PNA パターン形成期における予測誤差に着目して解 析を行った。まず回帰分析を行った結果、これらの 事例では, PNA index の予測誤差は予報初期日におけ る熱帯域での大規模な対流圏上層発散場と有意に関 係していることが示された。この発散場は MJO と 良く似た東西波数1の構造を持つ。このことから, MJO は PNA パターン形成期の予測誤差成長に,有意 な影響を与えていると考えられる。この予報初期日 の対流圏上層の発散場と PNA index の予測誤差との 相関は予報7日目に最も有意となり、予報初期日に 対流圏上層の発散場の中心がインドネシア領域ある いはインド洋に存在する場合に, PNA パターンの予 測誤差が大きくなることが示された。

さらに, MJO が PNA index の予測誤差に与える影 響を力学的に解釈するために,予報7日目の予測誤 差が大きな事例と小さな事例のそれぞれについて合 成図解析を行った。その結果,予測誤差が大きな事 例では、PNA パターンの形成に寄与するアジアジェ ット上を伝わる準定常 Rossby 波列が正しく再現され ていないことが示された。従って、アジアジェット 上の準定常 Rossby 波列の再現性が PNA パターン形 成期の予測誤差に大きな影響を与えていると考えら れる。さらに、この Rossby 波列は、MW08 で指摘 された MJO に伴うベンガル湾付近での発散風偏差 だけではなく、さらに上流側の北アフリカ大陸付近 で、ヨーロッパ域から南東に射出された Rossby 波列 がアジアジェットに捕捉されることにより形成され ていることが示唆された。一方,予測で MJO の東進 をうまく再現できない場合、この Rossby 波列の捕捉 の再現性も悪くなる。従って、PNA パターン形成期 の予測誤差成長には、MW08 で指摘された MJO に伴 うベンガル湾付近での発散風の再現性よりも、さら に上流側でRossby 波列がアジアジェットに捕捉され るかどうかが大きな影響を与えていると考えられる。 また、この Rossby 波列の捕捉には MJO の東進の再 現性が影響を及ぼす可能性が示された。従って、予 報初期日に大振幅の MJO が存在すると, MJO の東進 をうまく予測できないため, PNA index の予測誤差が 大きくなると考えられる。

一方, PNA パターン形成期における予測誤差の地 理的分布を詳細に検討すると,この Rossby 波束以外 に,北太平洋域での誤差成長プロセスも重要であっ た。従って,今後,北太平洋域での基本場からのエ ネルギー変換や渦度収支を解析する必要がある。ま た,本研究では PNA パターンの形成期に焦点を絞り 解析を行ったが、維持期や減衰期では異なるメカニ ズムが支配的となるため、維持・減衰期における PNA パターンの予測可能性については別の観点からの解 析も必要である。

謝 辞

アンサンブルハインドキャスト実験結果を提供頂 いた気象庁気候情報課の皆様に深く感謝する。図の 作成には地球流体電脳ライブラリを用いた。

参考文献

- Duchon, C. E. (1979): Lanczos filtering in one and two dimensions, J. of Applied Meteor., Vol. 18, pp. 1016-1022.
- Feldstein, S. B. (2002): Fundamental mechanisms of the growth and decay of the PNA teleconnection pattern, Quart. J. Roy. Meteor. Soc., Vol. 128, pp. 775-796.
- Mori, M. and Watanabe M. (2008): The growth and triggering mechanism of the PNA: A MJO-PNA coherence, J. Meteor. Soc. Japan, Vol. 86, pp. 213-236.
- Mukougawa, H., Hirooka, T. and Kuroda, Y. (2009): Influence of stratospheric circulation on the predictability of the tropospheric Northern Annular Mode, Geophys. Res. Lett., Vol. 36, L08814, doi:10.1029/2008GL037127.
- Palmer, T. N. (1988): Medium and extended range predictability and stability of the Pacific/North American mode, Quart. J. Roy. Meteor. Soc., Vol. 114, pp. 691-713.
- Reichler, T. and Roads, J. O. (2003): The role of boundary and initial condition for dynamical seasonal predictability, Nonlinear Proc. Geophys., Vol. 10, pp. 211-232.
- Reichler, T. and Roads, J. O. (2004): Time-Space distribution of long-range atmospheric predictability, J. Atmos. Sci., Vol. 61, pp. 249-263.

On the Influence of Tropical Intraseseasonal Oscillation on the Predictability of PNA pattern

Hitoshi MUKOUGAWA and Mariko HAYASHI*

* Osaka District Meteorological Observatory

Synopsis

The predictability of the Pacific/North American (PNA) pattern, which is one of the most dominant extratropical teleconnection patterns in the boreal winter, is examined using ensemble hindcast experiments conducted by the Japan Meteorological Agency during 10 years from 1992 to 2001. Since Mori and Watanabe (2008) proposed a triggering mechanism of the PNA pattern by the Madden-Julian Oscillation (MJO) in the tropics, we examine the dependence of the predictability of the PNA pattern on the phase and the activity of the MJO. It is found that the prediction error of the PNA pattern becomes large when the active convective region associated with the MJO resides over the Indian Ocean or the Maritime Continent at the initial time of forecast.

Keywords: PNA pattern, MJO, predictability, quasi-stationary Rossby wave