# 海面水温を変えた熱帯低気圧の温帯低気圧化の数値実験

勝部 弘太郎・稲津 將(北大院理)

### 1. はじめに

熱帯低気圧が極方向へ移動し中緯度の 傾圧帯に達すると,熱帯低気圧は徐々に 変質して温帯低気圧に変化することが知 られている。この現象を温帯低気圧化と 呼ぶ。熱帯低気圧は中緯度へ向かって進 むにつれて、 海面からの潜熱の供給が減 少し勢力が弱まるが,その後,温帯低気 圧に変化する過程で勢力が再強化するこ とがわかっている(Klein 1997)。また, Bond et al..(2010)は, 2004 年に北西太平 洋で発生した台風 Tokage の進路上の海 面水温の値を加工して数値実験を行った 結果,進路上の海面水温が低い場合に勢 力の強い温帯低気圧が生成されることを 示した。本研究では、2004年に北西太平 洋で発生した台風 Songda に関する領域 モデル実験によって、海面水温に対する 温帯低気圧化の鋭敏性を調べた。

### 数値実験の概要

数値実験には、気象庁・気象研究所で 開発された非静力学モデル(JMA/MRI Non Hydrostatic Model)の version 2009-Oct-19を用いた(Saito et al.,2006, Saito et al.,2007)。大気の初期・境界条件 にJRA-25/JCDAS(Onogi et al.,2004)を, 海面水温には OISST(Reynolds et al.,2002)を用いた。モデルの水平解像度 は10km,鉛直40層である。すべての実 験は2004年9月1日00UTCを初期値と し10日間の数値積分を実行した。計算領 域は北緯31度,東経135度を中心とした 東西388格子,南北333格子のランベル ト円錐図法による直交座標系である。

海面水温の鋭敏性を調べるため, OISSTの海面水温をそのまま用いた標準 実験のほか,領域全体の海面水温の値に 1.5 ℃を足した Warm-SST 実験と 1.5 ℃を 引いた Cold-SST 実験を行った。

#### 3. 数値実験の結果

図1は3つの実験から得られた低気圧 の中心気圧の時間変化,図2は経路図で ある。熱帯低気圧として発達,減衰して いく段階では海面水温が高いほど中心気 圧が低く勢力が強いが,その後の温帯低 気圧化で再強化する過程では Cold-SST 実験で急激な中心気圧の降下が見られた。 低気圧の経路は,東シナ海で進行方向を 北西から北東へ変えるまでは3つの実験 でほぼ同じ経路をとったが,その後は海 面水温が低い場合ほど北西寄りの経路を とった。

図 3 は中心気圧が再強化し中心気圧が もっとも低くなった時刻における天気図 である。再強化後の低気圧の位置は海面 水温が低い実験ほど北西に位置している。 標準実験および, Cold-SST 実験では低気 圧の中心の進行方向右側で暖気移流,進 行方向左側で寒気移流となっている。一 方 Warm-SST 実験では,中心付近に暖気 塊が存在しており熱帯低気圧に近い構造 をしている。図 4 の断面図をみても標準 および, Cold-SST 実験ではトラフが上空 にいくにつれて西に傾いているが, Warm-SST 実験ではトラフの傾きはみら れない。

## 4. まとめ

海面水温の値を加工して温帯低気圧化 した事例の数値実験をおこなった結果, 海面水温が低い場合で急激な再強化が発 生した。Warm-SST実験で再強化後の低 気圧の構造は熱帯低気圧に近い構造をし ていた。これらは過去の研究とも整合的 である. 今後は低気圧の経路が実験間で 変わった理由を解明していく予定である。

謝辞:本研究は気候変動適応推進プログ ラムおよび科学研究費 22106008 と 22244057の支援を受けた。

引用文献:

Bond, N.A., and M. F. Cronin, and M. Garvert, 2010: Atmospheric Sensitivity to SST near the Kuroshio Extension during the Extratropical Transition of Typhoon Tokage. *Mon. Wea. Rev.*, 138, 2644–2663.

Inatsu, M., 2009: The neighbor enclosed area tracking algorithm for extratropical wintertime cyclones. *Atmos. Sci. Lett.*, 10, 267–272.

Onogi, K., J. Tsutsui, H. Koide, M. Sakamoto, S. Kobayashi, H. Hatsushika, T. Matsumoto, N. Yamazaki, H. Kamahori, K. Takahashi, S. Kadokura, K. Wada, K. Kato, R. Oyama, T. Ose, N. Mannoji and R. Taira 2007: The JRA-25 Reanalysis. *J. Meteor. Soc. Japan*, 85, 369-432.

Saito, K., T. Fujita, Y. Yamada, J. Ishida, Y. Kumagai, K.Aranami, S. Ohmori, R. Nagasawa, S. Kumagai, C. Muroi, T. Kato, H. Eito, and Y. Yamazaki, 2006: The operational JMA nonhydrostatic mesoscale model. *Mon. Wea. Rev.*,134, 1266–1298

Saito, K., J. Ishida, K. Aranami, T. Hara, T. Segawa, M. Narita, and Y. Honda, 2007: Nonhydrostatic atmospheric models and operational development at JMA. J. Meteor. Soc. Japan, 85B, 271–304. Reynolds, R.W., N.A. Rayner, T.M. Smith, D.C. Stokes, and W. Wang, 2002: An improved in situ and satellite SST analysis for climate. *J. Climate*, 15, 1609-1625





**図 2**:標準実験(緑), Cold-SST 実験(青), Warm-SST 実験(赤) での低気圧の経路図。 隣接閉領域トラッキング手法(Inatsu 2009)に よって低気圧の中心位置を 6 時間間隔で決定 した。



1000 120E 123E 126E 129E 132E 135E 138E 141E 144E 147E 150E



図 3:再強化後の天気図。(左上)Warm-SST 実験の2004年9月9日 01UTC,(左下)標準実験の8日05UTC, (右上), Cold-SST 実験の8日06UTCでの天気図で,海面気圧(等値線,4 hPa間隔),850 hPa 面の気温(カラー,単位は K)と風(ベクトル,単位は m/s)が示されている。



**図 4**:図 3 の黒線での断面図。(左 上)Warm-SST 実験,(左下)標準実 験,(右上)Cold-SST 実験で,南北風(カ ラー,単位は m/s)と気温(等値線,単位 は K)が示されている。また,南北風が 0 の地点をトラフの位置の目安として 緑色の破線で描いた。