黒海・カスピ海周辺の 熱的海陸コントラストに対する大気応答

小守 信正(慶大 自然セ),山崎 哲(海洋機構 APL),吉田 聡(京大 防災研)

1 はじめに

北太平洋の黒潮や北大西洋の湾流など,西岸 境界流に伴う海面水温前線が大規模な気候系に 与える影響が広く認識されるようになってきた (e.g., Nakamura et al., 2004; Minobe et al., 2008). 一方,海岸線も海陸間の急峻な表面温度前線を 形成しており,局所的な気候に影響を与えるこ とが期待される.実際,高分解能の格子化雨量 計データ(APHRODITE, Yatagai et al., 2012)や 再解析データ(ERA5, Hersbach et al., 2020)に おいて,気候学的な降水量の極大が地中海・黒 海・カスピ海の海岸線に沿って見られる(図1a, c).しかしながら,これらの現象は地形性降水 として理解される場合が多い(e.g., Kitoh et al., 2008; Kitoh and Arakawa, 2011).

そこで本研究では、大気大循環モデルを用い、 黒海・カスピ海などの内海や五大湖などの湖沼 の取扱いを変更した数値実験を通じて、海陸間 の熱的コントラストが大気に与える影響を抽出 することを試みる.

2 数値実験

地球シミュレータ用大気大循環モデル AFES (Ohfuchi et al., 2004; Enomoto et al., 2008; Kuwano-Yoshida et al., 2010) を用いた。解像度 は水平 T119 (約 100 km) 鉛直 48 層(上端は 3 hPa)である. AFES には,内海や湖沼の水温を 境界条件として与える代わりに slab model とし て解く機能がある. CTL では水深を一様に 5 m (既定値)とし,LWD では Global Lake Database ver. 2 (GLDBv2, Kourzeneva, 2010; Kourzeneva et al., 2012; Choulga et al., 2014)の平均湖水深 を与えた.ただし,冬季の混合層深を考慮して 最大値は 25 m としている.地形を含む他の設 定は同一である. 海面水温として NOAA OISST ver. 2 (OISSTv2, Reynolds et al., 2007; Banzon et al., 2016) を 与え, 1982 年 3 月から 2015 年 2 月まで 33 年 間の積分を行った.以下では, 1985 年 3 月から 2015 年 2 月まで 30 年間の気候値について解析 する.

3 結果

冬季 (DJF) 平均の降水量は、CTL に比べて LWD の方が黒海の南縁から南東縁にかけて増 大しており、10 m 風の偏差はこの増大域へ向 けて収束している(図1b). CTLでは黒海の熱 容量が過小評価され、表面温度の季節変動の位 相が観測に比べて早く振幅が過大であったのに 対し、LWD ではそれが大幅に改善され、黒海 の表面温度が正偏差となる. そのため、大気下 層の安定度に周囲の陸域と顕著な差が生じ,黒 海上でのみ大気下層が不安定化し鉛直混合が強 化されて表層風が加速される(図2a).これは、 赤道域 (Wallace et al., 1989; Hayes et al., 1989) や中緯度域 (e.g., Nonaka and Xie, 2003) の海洋 で SST と表層風に見られるのと類似した現象 である.結果として、風上側で発散・風下側で 収束の偏差が生じる(図 2b).

一方,夏季(JJA)平均の降水量は,CTL に比 ベて LWD の方が減少し,10 m 風の偏差は減少 域から発散している(図1d).冬季とは逆に黒 海の表面温度が負偏差となり,黒海上で表層風 が減速され(図2c),風上側で収束・風下側で 発散の偏差が生じる(図2d).

黒海の南縁緯度 (41.4°N) に沿った鉛直断面で 見ると、これら表層風の収束・発散偏差に対応 し、鉛直 p 速度の偏差は冬季に上昇風・夏季に 下降風となり、その影響は高度 200–300 hPa 付 近にまで及ぶ(図 3).



図 1: 降水量 [mm day⁻¹](色)と 10 m 風(矢印)の気候学的季節平均値. (a, c) ERA5 再解析, (b, d) AFES 実験間の差 (LWD – CTL). (a, b) 冬季, (c, d) 夏季.



図 2: 10 m 風の (a, c) 大きさ [m s⁻¹] と (b, d) 収束 [10⁻⁶ s⁻¹] の AFES 実験間の差 (LWD – CTL). 灰色の 矢印は LWD の 10 m 風. (a, b) 冬季, (c, d) 夏季.



図 3: 黒海の南縁緯度 (41.4°N) に沿った鉛直 p 速度 [hPa s⁻¹] の AFES 実験間の差 (LWD – CTL). 灰色 の等値線は LWD の値. (a) 冬季, (b) 夏季.

夏季には亜熱帯ジェット気流が黒海・カスピ 海の上空に位置する.200 hPa 面でのジオポテ ンシャル高度は、鉛直 p 速度の正偏差に対応し た黒海・カスピ海直上での負偏差に加え,下流 の東アジア域の広い範囲にも負偏差が存在する (図 4a).また,亜熱帯ジェット気流はやや南 偏・蛇行した偏差場となる(図 4b).

4 おわりに

本研究では、大規模な内海をより適切に取扱 うことが、大気大循環モデルの降水バイアス減 少に重要であることを示した.これは、より高 精度の再解析プロダクト作成にも重要である. AFESを用いた再解析 (ALERA2, Enomoto et al., 2013)では、内海の水深はCTL と同じく一様に 5 m としていたが、これを LWD のように非一様 で現実的な値に変更することにより、次のバー ジョンでは精度が向上することが期待される.

謝辞

OISSTv2 は NOAA/OAR/ESRL PSD のウェ ブサイト (http://www.esrl.noaa.gov/psd/) から, GLDBv2 は淡水湖沼モデル FLake のウェブサイ ト (http://www.flake.igb-berlin.de/site/externaldataset) から取得した.本研究は JSPS 科研費 (JP17K05663, JP19H05701, JP19H05702) の支 援を受けた.数値計算には地球シミュレータ を利用した.

参考文献

- Banzon, V., T. M. Smith, T. M. Chin, C. Liu, and W. Hankins, 2016: A long-term record of blended satellite and in situ sea-surface temperature for climate monitoring, modeling and environmental studies. *Earth Syst. Sci. Data*, 8, 165–176, doi:10.5194/essd-8-165-2016.
- Choulga, M., E. Kourzeneva, E. Zakharova, and D. Arkady, 2014: Estimation of the mean depth of boreal lakes for use in numerical weather prediction and climate modelling. *Tellus A*, 66 (1), 21295, doi:10.3402/tellusa.v66.21295.
- Enomoto, T., A. Kuwano-Yoshida, N. Komori, and W. Ohfuchi, 2008: Description of AFES 2: Improvements for high-resolution and coupled simulations. *High Resolution Numerical Modelling of the*

Atmosphere and Ocean, K. Hamilton, and W. Ohfuchi, Eds., Springer, New York, NY, chap. 5, 77– 97, doi:10.1007/978-0-387-49791-4_5.

- Enomoto, T., T. Miyoshi, Q. Moteki, J. Inoue, M. Hattori, A. Kuwano-Yoshida, N. Komori, and S. Yamane, 2013: Observing-system research and ensemble data assimilation at JAMSTEC. *Data Assimilation for Atmospheric, Oceanic and Hydrologic Applications (Vol. II)*, S. K. Park, and L. Xu, Eds., Springer, chap. 21, 509–526, doi:10.1007/978-3-642-35088-7_21.
- Hayes, S. P., M. J. McPhaden, and J. M. Wallace, 1989: The influence of sea-surface temperature on surface wind in the eastern equatorial Pacific: Weekly to monthly variability. J. *Climate*, 2 (12), 1500–1506, doi:10.1175/1520-0442(1989)002<1500:TIOSST>2.0.CO;2.
- Hersbach, H., and Coauthors, 2020: The ERA5 global reanalysis. *Quart. J. Roy. Meteor. Soc.*, **146** (730), 1999–2049, doi:10.1002/qj.3803.
- Kitoh, A., and O. Arakawa, 2011: Precipitation climatology over the Middle East simulated by the high-resolution MRI-AGCM3. *Global Environ. Res.*, **15** (2), 139–146, URL http://www.airies.or.jp/ journal_15-2eng.html.
- Kitoh, A., A. Yatagai, and P. Alpert, 2008: First superhigh-resolution model projection that the ancient "Fertile Crescent" will disappear in this century. *Hydrol. Res. Lett.*, 2 (1), 1–4, doi:10.3178/hrl.2.1.
- Kourzeneva, E., 2010: External data for lake parameterization in numerical weather prediction and climate modeling. *Boreal Environ. Res.*, **15** (2), 165– 177, URL http://www.borenv.net.
- Kourzeneva, E., H. Asensio, E. Martin, and S. Faroux, 2012: Global gridded dataset of lake coverage and lake depth for use in numerical weather prediction and climate modelling. *Tellus A*, 64 (1), 15640, doi:10.3402/tellusa.v64i0.15640.
- Kuwano-Yoshida, A., T. Enomoto, and W. Ohfuchi, 2010: An improved PDF cloud scheme for climate simulations. *Quart. J. Roy. Meteor. Soc.*, **136** (651), 1583–1597, doi:10.1002/qj.660.
- Minobe, S., A. Kuwano-Yoshida, N. Komori, S.-P. Xie, and R. J. Small, 2008: Influence of the Gulf Stream on the troposphere. *Nature*, **452** (7184), 206–209, doi:10.1038/nature06690.
- Nakamura, H., T. Sampe, Y. Tanimoto, and A. Shimpo, 2004: Observed associations among storm tracks, jet streams and midlatitude oceanic



図 4: 夏季・200 hPa 面での AFES 実験間の差 (LWD – CTL). 等値線は LWD の値. (a) ジオポテンシャ ル高度 [m], (b) 東西風 [m s⁻¹].

fronts. *Earth's Climate: The Ocean–Atmosphere Interaction*, C. Wang, S.-P. Xie, and J. A. Carton, Eds., Geophys. Monogr. 147, American Geophysical Union, Washington, D.C., U.S.A., 329–346, doi:10.1029/147GM18.

- Nonaka, M., and S.-P. Xie, 2003: Covariations of sea surface temperature and wind over the Kuroshio and its extension: Evidence for ocean-to-atmosphere feedback. *J. Climate*, **16** (9), 1404–1413, doi:10.1175/1520-0442(2003)16<1404:COSSTA>2.0.CO;2.
- Ohfuchi, W., and Coauthors, 2004: 10-km mesh meso-scale resolving simulations of the global atmosphere on the Earth Simulator—Preliminary outcomes of AFES (AGCM for the Earth Simulator). J. Earth Simulator, 1, 8–34, doi:10.32131/jes.1.8.
- Reynolds, R. W., C. Liu, T. M. Smith, D. B. Chelton, M. G. Schlax, and K. S. Casey, 2007: Daily high-resolution-blended analyses for sea surface temperature. J. Climate, 20 (22), 5473–5496, doi:10.1175/2007JCLI1824.1.
- Wallace, J. M., T. P. Mitchell, and C. Deser, 1989: The influence of sea-surface temperature on surface wind in the eastern equatorial Pacific: Seasonal and interannual variability. J. *Climate*, 2 (12), 1492–1499, doi:10.1175/1520-0442(1989)002<1492:TIOSST>2.0.CO;2.
- Yatagai, A., K. Kamiguchi, O. Arakawa, A. Hamada, N. Yasutomi, and A. Kitoh, 2012: APHRODITE:

Constructing a long-term daily gridded precipitation dataset for Asia based on a dense network of rain gauges. *Bull. Amer. Meteor. Soc.*, **93** (9), 1401– 1415, doi:10.1175/BAMS-D-11-00122.1.