# 2013 年 8 月に北海道周辺で発生した強い降水帯に対する SST の影響

若尾 和哉(北大院環境)・佐藤 友徳(北大院地球環境)

#### 1. はじめに

日本周辺では洪水や土砂災害の原因となる強い 降水帯が度々発生し、北日本も例外ではない。 Yamada et al. (2012)は 1990 年から 2010 年の 21 年間において北日本の夏季(6 月~8 月)を対象と して線状の降雨帯(LRB)の発生状況を調査し、日 本海の海面水温(SST)が高いと LRB の発生回数が 増加することを示した。また、Hatsuzuka and Sato (2022)においても、日本海の SST が高いほど北海 道の大雨発生頻度が増加することを気圧配置の分 類により明らかにした。このように北日本の大雨 は近海の SST と深い関係がある。

本研究では、個々の事例における降水活動と SSTの関係を明らかにするため、日本海のSSTが 平年よりも高かった 2013 年夏季に着目して、北海 道で発生した強い降水帯に対するSSTの影響を調 査する。対象期間は 2013 年 8 月とした。この期間 は日本海のSST が高く、北海道では例年よりも平 均降水量が多く、強い降水帯が観測された期間で ある。

## 2. 方法

はじめに、期間内の降水帯の特徴を把握する。 ここでは 3 時間積算した解析雨量を用いて、 Hirockawa et al. (2020)の抽出・分類手法にならい、 60mm/3h 以上の領域で面積と降水強度の閾値(そ れぞれ 500km<sup>2</sup> と 80mm/3h)を満たす強い降水帯 を自動的に抽出した。また、日本海の SST による 影響を調査するために、WRF-ARW v4.1.3 による 数値実験を行った。実験は 2013 年 7 月末から 2013 年 8 月末まで行い、初期値および側面境界条件は JRA-55 を与えた。下部境界条件に日別の OISST データを与えた実験(real 実験)と気候値 SST を与 えた実験(clim 実験)の 2 つを行った。real 実験と clim 実験の結果に対しても同様に強い降水帯を抽 出し、結果を比較することで日本海の SST による 影響を調査した。

#### 3. 強い降水帯の抽出結果

図1に1か月間の強い降水帯の抽出結果を示す。 北海道の日本海沖、太平洋沖、内陸部で抽出され た強い降水帯は観測と real 実験で共通して見られ る。上川地方の強い降水帯は real 実験、clim 実験 ともに8月18日5時ごろに発生した。これは寒 冷前線の通過に伴う降水である。一方、上空に寒 気を伴う低気圧が日本海沖を通過している8月23 日前後に日本海沖で発生した強い降水帯は real 実 験でしか抽出されなかった。以上の結果から、SST が強い降水帯に与える影響は背景場によって異な ることが示唆される。これをさらに詳しく調べる ため、これらの事例について降水帯の持続時間、 縦横比、面積や環境場について解析した。



図1: Hirockawa et al. (2020)の手法を用いて抽出した1ヶ月間の強い降水帯の分布。陰影は1ヶ月間の強い 降水帯の回数を表す。(a)解析雨量、(b)real 実験、(c)clim 実験。

### 4. 強い降水帯に対する SST の寄与

real 実験における上川地方の降水帯による降水 量分布を図 2a に示す。表 1 によると real 実験で は降水帯の継続時間が長く(11 時間)、clim 実験(図 略)では短い(3~7 時間)。日本海沖で検出された事 例は複数の降水帯からなるが(図 2b)、clim 実験で はこれらは検出されなかった。

この要因を考察するため、日本海沖で領域平均 (図 2b 参照)した大気場の時間変化を調べた。高い SST により暖められた大気が下層に分布し(図 3a)、 real 実験の気温は 820hPa 以下の層で clim 実験よ りも高い(図 3b)。この層からの空気塊の持ち上げ を考えると、空気塊の温度が高いため CAPE は real 実験の方が約 600J/kg ほど高い。このような

44.5°

43

41.5\*

143 595

(a) real実験

real 実験の方が約 600J/kg ほど高い。このような (a)上川地方 real実験 (b)日本海沖 real実験 (b)日本海沖 real実験 (b)日本海沖 real実験

CAPE の増加が real 実験の対流を強化したと考え られる。

#### 5. まとめ

2013年8月北海道の事例について強い降水帯に 対するSSTの影響を調査した。日本海沖において、 高いSSTがCAPEの増加を通じて降水帯の発達 に寄与していることが分かった。一方、寒冷前線 に伴う上川地方の降水帯はSSTに対する応答が複 雑であり、海水温による明確な寄与は見られなか った。以上の結果は、高い海水温による強雨の強 化が降水のきっかけとなる総観場や発生場所によ って多様であることを示唆している。



図2:real 実験における(a)上川地方の降水帯に関する積算雨量(8月18日5時から18時までの14時間)と(b)日本海沖の降水帯に関する積算雨量(8月23日13時から22時までの10時間)。黒点線の領域(139.5-141.0℃,43.5-45.2℃)は図3で平均した領域。黒のコンターは抽出された強い降水帯の外郭を示す。

50 41.5

面積、継続時間。

図3:(a)real 実験について日本海沖で領域平均した気温と(b) 気温差(real 実験-clim 実験)の鉛直時間断面図。

#### 700 720 740 20 18 760 780 800 16 14 820 12 850 hPa 10 0 860 880 900 8 6 925 4 940 960 980 <sup>1000</sup>23/00 23/03 23/06 23/09 23/12 23/15 23/18 23/21 24/00 24/03 (b) real実験 – clim実験 700 720 2.0 740 760 780 1.7 1.5 800 820 1.2 850 860 ٦Pa 1.00 0.7 880 900 925 0.5 940 0.2 960 0.0 980 1000 23/00 23/03 23/06 23/09 23/12 23/15 23/18 23/21 24/00 24/03

# 参考文献

142 5 %

- Yamada, T. J. et al. (2012) Atmos. Sci. Lett.
- Hatsuzuka, D. and Sato, T. (2022) J. Geophys. Res.-Atmos.
- Hirockawa, Y. et al. (2020) J. Meteor. Soc. Japan.