辻宏樹、高薮縁、澁谷亮輔、釜堀弘隆、横山千恵 (東京大学大気海洋研究所)

1. はじめに

日本の梅雨末期は豪雨が頻発する時期で ある。この数年だけでも2017年九州北部豪 雨、2018年7月豪雨、2020年7月豪雨と、 多数の犠牲者を出す豪雨災害が発生してい る。このような豪雨災害をもたらす降水シス テムの発生予測のための現象の理解は、科学 的意義だけでなく、社会的な必要性も大きい。

近年の数値予報技術の発達により、降水現 象の予報精度は向上しているが、依然として 大雨をもたらすような降水システムを直接 予測することは難しい。一方、環境場の予報 精度は比較的高いので、大雨を引き起こす降 水システムにとって好ましい環境場を理解 することができれば、豪雨をもたらす降水シ ステムを直接予測できなくても、大雨の発生 の可能性を捉えることができる。

日本の梅雨前線の南側の降水システムは、 熱帯に見られるような組織化したメソスケ ール対流システム(MCS)と類似した特徴を 持つことが Yokoyama et al. (2014)で指摘さ れている。Hamada and Takayabu (2018)で は、日本の夏季に大雨をもたらす降水システ ムは、面積が広く層状性降水比が高いといっ た特徴を持ち、よく組織化していることを指 摘している。これらの研究は、日本の夏季や 梅雨期に大雨をもたらす降水システムは、夏 の熱雷のような孤立対流的な特徴ではなく、 MCS のような組織化したシステムの特徴を 示すことを示唆している。

降水システムの組織化に関する多くの研究では、自由対流圏からの水蒸気流入の重要性を指摘している(e.g., Bryan and Fritsch 2000; Mechem et al. 2002)。日本の梅雨期や夏季に大雨をもたらす降水システムも組織

化しているものが多いことを踏まえると、自 由対流圏の水蒸気流入の重要性は無視でき ない。実際に、いくつかの日本域の大雨事例 の研究では、自由対流圏の水蒸気の重要性が 指摘されている(e.g., Hirota et al. 2016)。

一方、日本域に大雨をもたらす降水システ ムの解析では境界層の水蒸気流入の重要性 が強調されることが多い(e.g., 気象庁 2020)。 上で述べた背景を踏まえると、境界層だけで なく、自由対流圏まで考慮した水蒸気の状態 の把握が重要である可能性が高い。しかしな がら、過去の研究では大雨時の境界層と自由 対流圏の水蒸気の寄与やその時間変化を定 量的に調べられていない。

このような背景から、本研究では大雨の多 い九州域を対象として、大雨に対する自由対 流圏と境界層の水蒸気の寄与の時間変化を 21 年間分の再解析データを用いた統計解析 で明らかにする。

2. 使用データと解析手法

解析には JRA55 再解析データ(水平解像度 1.25°×1.25°、6 時間間隔)を用いた。結果 の解像度依存性を確認するために、気象庁メ ソスケールモデル(MSM)初期値データ(水 平解像度 0.125°×0.1°、3 時間間隔)でも 同様の解析を行った。解析に対する台風の影 響を除外するために、気象庁のベストトラッ クデータを用いた。解析対象期間は JRA55 に 対しては 2000 年から 2020 年、MSM に対し ては 2006 年から 2020 年の 6 月から 8 月と した。

大雨時は鉛直積算水蒸気フラックス収束 の時系列を用いて検出した。鉛直積算水蒸気 フラックス収束は水蒸気収支の式



図 1: MSM データを用いて計算したある年の鉛直 積算水蒸気フラックス収束の時系列。横軸は時刻、 縦軸は鉛直積算水蒸気フラックス収束(mm/day)。 黒線は 1000—300 hPa 積算、赤線は 1000—900 hPa 積算(境界層)、青線は 900—300 hPa 積算(自由対流 圈)。緑破線は鉛直積算水蒸気フラックス収束 40 mm/day を示す。A と記されている鉛直積算水蒸気 フラックス収束(境界層+自由対流圏)のピークは、 閾値 40 mm/day としたときのコンポジット解析に て大雨時として抽出するもの、B と記されているピ ークはコンポジット解析で除外するものを示す。

$$\frac{\partial PW}{\partial t} = \frac{1}{g} \int \left(-\nabla \cdot q \vec{v} \right) dp - P + E$$

において、可降水量の時間変化と蒸発量が小 さい場合に降水量と等価になる。ここで、 PW は可降水量、t は時間、g は重力加速度、 q は混合比、 动は水平風ベクトル、P は降水 量、E は蒸発量を示す。本研究では、梅雨前 線近傍は大気が非常に湿っていると考えら れるために蒸発量は他と比べて小さい、とし て E は無視する。また、左辺は鉛直積算水蒸 気フラックス収束と比較して平均的には小 さいので、大雨の検出の際には考慮しない。

鉛直積算水蒸気フラックス収束は、九州域 (128.75E—132.5E, 30N—35N)に西または 南から流入する水蒸気フラックスから、北ま たは東に流出する水蒸気フラックスを引い たものを鉛直積算することで計算した。計算 されたフラックス収束の時系列の一例を図 1に示す。計算されたフラックス収束が閾値 (20 mm/day または 40 mm/day)以上のピー クを持つ時刻を大雨時として定義した。この 時刻を中心として大雨時のコンポジット解 析を行う。水蒸気フラックス収束のピーク時 刻前後 24 時間以内にピーク値よりも大きな 別のピークが存在する場合(図 1 中で B と記 されたピーク)や、ピーク時刻に 123.75E— 137.5E, 25N—40N の範囲内に台風中心が存 在する場合は、コンポジット解析から除外す る。JRA55 では 21 年間で 40 mm/day 閾値 で 175 事例、20 mm/day 閾値で 334 事例が 抽出された。MSM 初期値では 15 年間で 40 mm/day で 174 事例、20 mm/day 閾値 318 事例が抽出された。

3. 結果

図2にJRA55を用いたコンポジット解析 の結果を示す。大雨時(水蒸気フラックス収 東ピーク時)では、どちらの閾値でも自由対 流圏(900—300 hPa)の水蒸気収束のほうが 境界層(1000—900 hPa)の水蒸気収束よりも 有意に大きい。これは、大雨時の水蒸気の多 くが自由対流圏から供給されていることを 示唆する。

大雨時よりも前では、どちらの閾値でも、 自由対流圏の水蒸気フラックス収束が先に 増加し始め、その後に境界層の水蒸気フラッ クス収束が増加している。自由対流圏の水蒸 気フラックス収束は、大雨をもたらす降水シ ステムによる降水の結果と解釈されること もあるが、図2では明らかに大雨時よりも前 に増加している。そのため、この結果は自由 対流圏の水蒸気収束が大雨をもたらす環境 場を整える役割を持っていると解釈できる。

水蒸気フラックス収束の増加は、境界層で はどちらの閾値でも-12h付近から始まる。 一方、自由対流圏の水蒸気フラックス収束は 20 mm/day 閾値では-18h付近、40 mm/day 閾値では-24h付近から始まる。すなわち、 より多量の降水をもたらす事例で自由対流 圏の水蒸気フラックス収束がより速い段階 で始まっている。

水蒸気フラックス収束のピーク後では、



クス収束の閾値が 20 mm/day、右図は 40 mm/day での結果を示す。横軸はフラックス収束のピークからの 経過時間(h)、縦軸は鉛直積算水蒸気フラックス収束(mm/day)。黒線は 1000—300 hPa 積算、赤線は 1000— 900 hPa 積算(境界層)、青線は 900—300 hPa 積算(自由対流圏)、緑線は可降水量の時間変化を示す。エラー バーは 95%信頼区間を示す。

自由対流圏の水蒸気フラックス収束は急減 し、ピークの12時間後にはどちらの閾値で も発散となっている。境界層水蒸気フラック ス収束が支配的になり、全水蒸気フラックス 収束の大部分を担う。

これらの結果は、MSM 初期値を用いたコ ンポジットでも同様の結果が得られており (図 3)、結果に解像度依存性がないことを示 唆している。加えて、図1で例示した事例に おいても、同様の傾向が確認できる。

図 2 には九州領域内で平均した可降水量 の時間変化の時系列も示している。可降水量 は水蒸気フラックス収束のピーク時刻の直 前(-6h)に増加の最大を示している。これは、 大雨時の直前まで大気が加湿化されている ことを示唆する。可降水量の時間変化の発展 は、自由対流圏の水蒸気フラックス収束の発 展と対応しているので、大雨よりも前の自由 対流圏の水蒸気フラックス収束の一部は、大 気の加湿化に寄与していると考えられる。

上記の結果は、水蒸気フラックス収束の平 面図でも確認できる(図 4)。自由対流圏の水 蒸気フラックス収束は、ピーク時刻の 24 時 間前には上海付近に中心があり、時間ととも に西進する。ピーク時刻では九州領域から西 日本にかけてフラックス収束が分布する。ピ





ンポジット平面図。上からピーク時刻24時間前、12時間前、ピーク時刻、12時間後、における図。寒色 系が収束を示す。ベクトルはそれぞれの高度で鉛直 積算した水蒸気フラックスベクトル。緑の枠は九州 領域を示す。

ーク時刻の 12 時間後には収束域は東日本に 位置し、九州領域のフラックスは発散してい る。境界層の水蒸気フラックス収束は、24 時 間前から 12 時間前にかけて九州西方の東シ ナ海上に分布する。ピーク時には九州領域か ら九州西方に位置しており、自由対流圏の収 束よりも西側に分布している。ピーク時刻の 12 時間後でも九州領域付近に収束域が分布 している。

4. まとめ

九州域の大雨と関係する水蒸気フラック ス収束のピークを合わせたコンポジット解 析を行った。大雨時の水蒸気収束は、自由対 流圏のほうが境界層よりも有意に多く、自由 対流圏の水蒸気が大雨に大きく寄与してい ることが明らかになった。また、大雨に先行 して自由対流圏の水蒸気フラックス収束が まず増加し、その後、境界層の水蒸気フラッ クス収束が増加することが明らかになった。 これは、自由対流圏の水蒸気フラックス収束 が、大雨の結果ではないことを示唆している。 大雨に先立って自由対流圏で水蒸気が増え ることは、先行研究が指摘している大雨をも たらす組織化した降水システムの形成に自 由対流圏の水蒸気が重要であることと整合 的である。これらの結果は、自由対流圏の水 蒸気の状況を把握することが、豪雨の生じや すい環境場を把握することにつながり、豪雨 の予測に貢献できる可能性を示唆する。

謝辞

本研究は、JAXA 降水ミッション、水と気候の大 規模データ解析研究拠点、(独)環境再生保全機構 の環境研究総合推進費(JPMEERF20192004)の 支援を受けて実施された。

参考文献

- 気象庁, 2020: 「令和2年7月豪雨」の特徴と関 連する大気の流れについて. 15pp, http://www.jma.go.jp/jma/press/2007/31a/r0 2gou.pdf
- Bryan, G. H. and J. M. Fritsch, 2000: Moist absolute instability: The sixth static stability state. Bull. Amer. Meteor. Soc., 81, 1207-1230.
- Hamada, A., and Y. N. Takayabu, 2018: Largescale environmental conditions related to midsummer extreme rainfall events around Japan in the TRMM region. J. Climate, 31, 6933-6945.
- Hirota, N., Y. N. Takayabu, M. Kato, and S. Arakane, 2016: Roles of an atmospheric river and a cutoff low in the extreme precipitation event in Hiroshima on 19 August 2014. Mon. Wea. Rev., 144, 1145–1160.
- Mechem, D. B., R. A. Houze Jr., and S. S. Chen, 2002: Layer inflow into precipitating convection over the western tropical Pacific. Quart. J. Roy. Meteor. Soc., 128, 1997–2030.
- Yokoyama, C., Y. N. Takayabu, and S. Kanada, 2014: A contrast in precipitation characteristics across the Baiu front near Japan: Part I. TRMM PR observation. J. Climate, 27, 5872–5890.