# 市街地における屋外温熱環境解析に関する研究

2018年猛暑日における東京都市域を対象とした局地気象解析

# 新井 舞子\*1·河合 英德\*2·田村 哲郎\*3

Keywords: extremely hot day, outdoor thermal environment, meteorological model, actual urban district 猛暑, 屋外温熱環境, 気象モデル, 実市街地

# 1. はじめに

近年、夏季の酷暑が社会問題となっており、特に都 市部において熱中症防止に向けた暑熱ストレス評価が 重要テーマとなっている。2018 年 7 月には関東・東海 を中心に記録的猛暑が観測され、埼玉県熊谷市で日本 観測史上最高となる 41.1℃を観測した。また、東京都 青梅市でも都内観測史上初の 40℃超えとなる 40.8℃を 観測し、東京管区気象台(北の丸公園)では観測史上 第3位となる39.0℃を観測した。都内では他にも計4地 点で 39℃以上となった。また,2022 年 6 月下旬には全 国的に猛暑日が続き、東京でも最高気温 36.4℃を観測 し、観測史上初の9日間連続の猛暑日となった<sup>1)</sup>。この ような高温発生要因としては、ヒートアイランド現象, 山を越えて吹く乾燥した暖かい風によるフェーン現象 等、より広域な範囲での現象が考えられる。このよう な気象スケールでの気流や熱の流れを再現する手法と して、領域気象モデルの一つである Weather Research and Forecasting (WRF) <sup>注1)</sup>が挙げられる。

既往の研究では、2018 年 7 月の熊谷での高温発生に ついて、Nishi, Kusaka<sup>2)</sup>はWRFによる解析やバックトラ ジェクトリー解析等を行い、北陸地方からの北西風に よるフェーン現象がその一因として考えられると述べ ている。また、熱中症危険性を考える上では、人口が 集中している東京都市域での人工排熱などに基づく温 熱環境の変化を明らかにすることも必要となる。しか し、東京都市域での高温発生要因やその発生過程の詳 細についてはあまり考察されていない。

また,2018年7月23日の東京都市域では,熊谷での 高温発生要因の一つであるフェーン現象による移流特

\*3 東京工業大学



性によって温度が上昇し,その後,海風が南東側から 侵入し温度が低下したと考えられる。東京都市域の温 熱環境を把握する上で,このような海陸風による温熱 環境の非定常変化を再現する必要がある。

本研究では,記録的な猛暑日(2018 年 7 月 23 日)にお ける東京都都市域での高温発生状況や温熱環境の変化 に関する再現性の確認を目的として,関東近郊から東 京都内を対象として WRF および WRF-LES<sup>注1)</sup>を用いた 解析を実施し,東京管区気象台(北の丸公園)(以降,

<sup>\*1</sup> 技術センター 都市基盤技術研究部 空間研究室

<sup>\*2</sup> お茶の水女子大学

東京), 青梅地域気象観測所(アメダス)(以降, 青梅), 熊谷地方気象台(以降, 熊谷)の観測値との比較を行 った。

### 2. 解析手法

本研究では、WRF および WRF-LES (Version 3.7.1<sup>3</sup>)を 用いて解析を実施した。解析対象は関東地方で高温が 観測された 2018 年 7 月 23 日 13 時 (JST) 頃とした。解 析期間は助走計算を考慮し、2018 年 7 月 22 日 21 時か ら 24 日 0 時までの 27 時間とした。解析領域は図-1 の ように Domain1~4 とし、Domain1~2 では WRF, Domain3~4 では WRF-LES を用いた。Domain1~4 の解 析領域の大きさはそれぞれ、900km×900km、500km× 500km、81.3km×111.3km、18km×18km とし、最小の Domain4 では東京を中心とした範囲を設定した。水平 方向の格子解像度は 4.5km、1.5km、0.3km、0.06km と し、WRF と WRF-LES の接続は 1-way ネスティングと した。その他の解析条件は表-1、表-2 に示す。

# 3. 解析結果

### 3.1 気象台・アメダスの観測データとの比較

関東地方で観測史上最高気温を更新した「熊谷」, 「青梅」と東京都心部に位置する「東京」の観測デー タ(10分値)と,WRF(Domain1)の気温,風速,風 向を比較した(図-2)。WRFの結果は全て10分間の移 動平均値とした。

まず、東京の結果を見ると、気温の日変化について は概ね観測と同じ傾向を示している。最高気温やその 発生時刻は、観測では13時30分に38.5℃, WRFでは 13時57分に38.0℃となっており、最高温度に到達した 時刻は WRF の方が約 27 分遅い結果となったが、最高 気温は観測と非常に近い値が得られた。風速は全体的 に WRF の結果の方が過大となった。これは、WRF で は地表面近傍の粗度の影響が過小評価されているため だと考えられる。風向を確認すると、観測では3時~8 時頃まで北~北北西寄りの風を,9時~13時頃までは 北西~北東寄りの風を示しているが, WRF では3時~ 13 時頃までほぼ一定で北西~北北西の風となっている。 その後, 観測では 13 時過ぎから徐々に南風に切り替わ る。これは13時過ぎから海風が侵入しているためだと 考えられる。同じ時間帯の気温や風速も合わせて確認 すると、13時ごろから気温の低下、風速の上昇がみら れる。WRF でもこの北風から南風への移り変わりが再

表-1 Domain1~4の解析条件

Table 1 Analysis setting of Domain 1, 4					
Domain	WRF モデル	解析領域 [km]	水平 格子数	水平格子 解像度 [km]	時間刻み [秒]
1	WRF	900×900	201×201	4.5	4
2	WRF	$500 \times 500$	334×334	1.5	0.8
3	WRF-LES	81×111	271×371	0.3	0.4
4	WRF-LES	$18 \times 18$	301×301	0.06	0.13

#### 表-2 解析条件

Table 2Analysis condition				
初期値・ 境界値	気象データ:気象庁 GPV データ 海水面・地表面温度,土地水分量等: 米国国立環境予測センター(NCEP) FNL 地形データ:国土数値情報			
解析期間	2018/7/22 21:00~7/24 0:00 JST (Domain1-2) 2018/7/23 09:00~7/24 0:00 JST (Domain 3) 2018/7/23 11:00~7/24 0:00 JST (Domain4)			
雲物理	Morrison 2-moment scheme			
長波長	RRTM scheme			
短波長	RRTMG scheme			
接地層	Monin-Obukhov (Janjic) scheme			
地表面	Unified Noah land-surface model			
大気境界層	MYJ TKE (Domain1-2), None (Domain 3-4)			

現されている。

次に、青梅、熊谷の結果を観測と比較すると、両者 ともに最高気温の値は観測よりも WRF の方が過小評価 されている。最高気温の発生時間帯は観測では13時30 分頃であるのに対して、WRF の方が約1時間遅い時間 となっている。また、風向変化をみると、青梅では、 観測では午前中が北西~西風となっており、14時30分 頃から東風を経由して南風に変化している。一方で, WRFの結果では観測よりも約2時間遅れて16時過ぎか ら西風を経由して南風に変化している結果となった。 熊谷では、観測結果は3時~15時頃にかけて北西~西 風となっており、15時頃から徐々に南風に移り変わる 様子が見られる。一方, WRF の結果では3時~18時頃 まで北寄りの風が吹いており, 南風に切り替わる時間 帯は観測よりも約3時間遅い18時頃となっている。こ れは初期値の海水面温度や地形データの解像度によっ て、海風の侵入時間帯や経路に差異が生じ、WRF では 観測よりも海風の侵入が遅れたためだと考えられる。

3.2 東京周辺を対象とした WRF-LES の結果(Domain4)との比較

図-3にて東京に着目して,WRF-LESのDomain4の結 果と観測データ(10分値)の風向風速,気温の時系列 変化を比較した。WRF-LESの結果は10分間の移動平 均値とした。

気温を比較すると, WRF-LES の結果は 11 時から 13



図-2 東京,青梅,熊谷における観測データと WRF 結果(Domain1)の気温,風向風速の比較(2018/7/23) Fig.2 Comparison of the observation data and WRF results (Domain1) of velocity, wind direction, air temperature at Tokyo, Ome, Kumagaya (2018/7/23)



図-3 東京における観測値と WRF-LES 結果(Domain4)の 気温,風向風速の比較(2018/7/23) Fig.3 Comparison of the observation data and WRF-LES results

(Domain4) of velocity, wind direction, air temperature at Tokyo

時 20 分頃まで観測値と同様の傾向を示した。観測では 13時 30 分に最高気温 38.5℃となっており、そこから緩 やかに気温が低下している。気温と風向の変化を合わ せて見ると, 観測では 13 時過ぎから南風に切り替わり, 冷涼な海風の侵入により気温が低下したと考えられる。 WRF-LES では 11 時~13 時 20 分頃まで北西~北北西の 風向きとなっており, その後 13 時 30 分~14 時にかけ て,北~東側に風向が振れながらも 14 時過ぎには南~ 南東風に落ち着いている。気温についても,南風(海 風)に切り替わる直前に観測の最高気温と同程度であ る 38.4℃に到達した。3.1 節の Domain1 の結果と同様に, 東京での海風の到達が WRF-LES の方が観測よりも約 30 分遅れているが,北側の風が吹いている時間帯での気 温上昇や南~南東風(海風)の侵入による気温低下の 過程は同様の傾向を示した。

また,鉛直方向の風向の差異を確認するため,東京 における鉛直方向の風向と時間変化を図-4 に示す。11 時,12時の結果では地上から上空2000mまで北北西風 となっている。13時の結果を見ると,高さ100~800m において北北西~北西の範囲で高さごとに風向変化が みられる。14時の結果では地上から高さ約400mまで が北北東風を,それより上空では北北西~北を示して いる。15時には地上から高さ1200m付近まで南寄りの 風(南東~南風)となっている。このことから,14時 から15時の間に低い位置から海風の侵入が始まり,15



図-4 東京における WRF-LES(Domain4)の風向の時間変化 Fig.4 Wind direction of WRF-LES (Domain4) at Tokyo



図-5 WRF-LES(Domain4)の南北方向の風速・温位分布 (水平断面 z=100m)

Fig.5 The horizontal distribution of velocity (N-S direction), potential temperature of WRF-LES (Domain4) result (z=100m)

時頃には海風が東京に到達して南寄りの風となってい ることがわかる。

図-5 に WRF-LES (Domain4) の高さ 100m 地点での 風速,温位分布をに示す。東京は各図の中央の赤点に 位置する。左図のコンターは南北方向の風速値(北風 をマイナス)とした。海風の侵入の様子を図-5 の風速 分布と温位分布の水平断面で確認すると、温度が低い 部分では南寄りの風となっており、冷涼な海風が到達 していると考えられる。また、12時、13時、15時の結 果を比較すると、12時は南東から冷たい海風が徐々に 侵入してきているがまだ東京には到達していないため、 東京での風向は北北西となっている。13時は東京付近 まで海風が到達しており、15時には東京よりもさらに 北側まで海風が到達していると考えられる。以上より、 東京地区での北西側からの風と南東側からの海風の変 化の様子が再現されたことが確認できた。

## 4. まとめ

本研究では,関東地方や東京都心で記録的な高温を 観測した 2018 年 7 月 23 日における東京都都市域での 高温発生状況の分析を目的として,関東近郊から東京 都内を対象とした WRF および WRF-LES を用いた解析 を実施した。最高気温到達時刻や海風侵入による風向 変化に関して,全体的に WRF および WRF-LES の方が 観測よりも遅れている傾向はあるものの,特に東京で の高温の陸風による気温上昇から,冷涼な海風による 気温低下に変化する際の気温変化の傾向を再現するこ とができた。

今後は本解析結果を実市街地モデルに接続して温熱 環境解析を実施し、より詳細な温熱場・気流場の再現 性の確認を行う予定である。

#### 謝辞

本研究は、HPCI システム利用研究課題(課題番号: hp210262)を通じて得られた成果である。また、本研究を進めるにあたり、Tao TAO 氏(当時東京工業大学)より多大な協力を得た。ここに記し、感謝の意を表する。

### 注

注1) 領域気象モデル WRF は米国大気研究センター(NCAR) を中心とする共同プロジェクトによって開発された天気 予報と学術研究の両方に対応したモデルであり<sup>4)</sup>,数十 ~数千 km のスケールで,気象学に関する幅広い用途に 使用される。また,Weather Research and Forecasting-Large-Eddy Simulation (WRF-LES)<sup>5)</sup>は WRF の拡張機能の 一つであり,乱流の影響が大きくなる高解像度の計算に 用いられる。

#### 参考文献

1) 気象庁ホームページ:https://www.data.jma.go.jp/

- Nishi, A. and Kusaka, H., : Effect of Foehn Wind on Record-Breaking High Temperature Event (41.1°C) at Kumagaya on 23 July 2018, SOLA, Vol.15, pp.17-21, 2019.
- 3) WRF model user page : https://www2.mmm.ucar.edu/wrf/users/
- 4) 日下博幸:領域気象モデル WRF の都市気候研究への応用 と課題,地学雑誌,120(2), pp.285-295, 2011.
- 5) 米国大気研究センター (NCAR) ホームページ: https://ncar.ucar.edu/what-we-offer/models/weather-researchand-forecasting-model-wrf