## 🔳 研究論文 📕

## 関東圏における三次元数値解析モデルを用いたヒートアイランド現象の 分析とその緩和策の研究

A Study on Mitigation Measures of Heat Island in Kanto Area by Three-dimensional Numerical Simulation of Thermal Environment

古	•	Ш	道	信*	• 川	崎	智	央	*• 7	5	谷		久*	****	松	橋	隆	治	****
Michir	noł	ou Fu	iruka	iwa	Tome	hiro	Kaw	vasał	ki .	Hisa	Ishi	Ishita	ani		Ry	uji M	latuh	ashi	
						吉	田	好	邦*	** • ;	六	Л	修	'	*** •	間	宮		敦*
					Y	oshi	kuni	Yos	hida	S	huid	chi R	okug	gawa		Atsı	ushi l	Mam	iya
								(原稿	受付	日199	99年	2月2	4日,	受理	日19	99年8	3月11	日)	

#### Abstract

Since the beginning of the 20th century, the industry has been developed and lots of people have been getting together in large cities. As a result, large cities have special climate. In particular, heat island that is phenomenon of the high temperature in the large city has been thought important.

But a specific methodology is necessary to analyze heat island and to estimate each plan. In this paper, a three-dimensional numerical model for the simulation of urban heat islands is developed, and it is applied to Kanto area. We analyze the actual condition of heat environment and estimate each plan of heat island mitigation. Simulated results of standard case coincide with actual data very well. The effect of improving the thermal environment is simulated in the following four cases; 1) Decrease the artificial heat by energy conservation, 2) Decrease the heat capacity of buildings, 3) Increase the vaporization of highway, 4) Increase the albedo of buildings.

Changes of air temperature are evaluated, comparing the improved cases with the standard case using this model. In conclusion, we clarify advantages and disadvantages of the investigated mitigation measures.

## 1. はじめに

近年の急速な産業と経済の発達に呼応して、都市へ の人口と産業の集中による人間の生産及び消費活動の 促進は、都市特有の気候を発生させるに至った.中で もエネルギー問題と関わりが深い都市の温暖化問題で ある「ヒートアイランド現象」に代表される熱環境の 変化が特に注目されている.夏場の冷房需要は年々増 加しており、電力供給側にとって大都市圏の需要を満 たすことはかなりの負担となっている.何らかの対策 を施すことでヒートアイランド現象が緩和できるなら、 電力のピークカット効果と省エネルギー効果が期待で きるであろう.しかし有効な改善方策を検討していく ためには、ヒートアイランド現象を定量的に分析し、

\* 東京大学大学院工学系研究科大学院生
 \*\* " 助手
 \*\*\* " " 助教授
 \*\*\*\* " " 地球システム工学専攻教授
 \*\*\*\*\*\*東京大学大学院新領域創成科学研究科環境学専攻助教授
 〒113-8656 東京都文京区本郷 7 - 3 - 1

諸方策の改善効果を評価できる数値解析手法が必要と なってくる.また,ヒートアイランド現象のモデル分 析はこれまで数多くなされているが,包括的なヒート アイランド対策をシミュレーションと連結・評価した 例は極めて少ない.そこで,本論文では関東圏を例に コンピューターによる三次元熱環境シミュレーション モデルを開発し,諸方策の改善効果を定量的に評価し た.

# 三次元熱環境シミュレーションモデルの概要

## 2.1 熱環境シミュレーションモデルの構成

本研究で構築したモデルは都市部を中心とした局地 的な気象現象をシミュレーションするものであり、図 1に示した各部分を考慮し、以下の3つのサブモデル から構成される.

①風速場及び大気中での熱・水蒸気の三次元移流拡散 モデル,②地表面及び海表面での熱収支モデル,③地 中及び海中での熱拡散モデル





#### 2.2 三次元移流拡散モデル

(1)基礎方程式

このモデルは式(1)から(6)の基礎方程式から 構成される<sup>1)</sup>.

<質量保存則>

$$\frac{\partial u}{\partial x} + \frac{\partial v}{\partial y} + \frac{\partial w}{\partial z} = 0 \tag{(1)}$$

<運動方程式>

$$\begin{aligned} \frac{\partial u}{\partial t} &+ \frac{\partial uu}{\partial x} + \frac{\partial uv}{\partial y} + \frac{\partial uw}{\partial z} \end{aligned} (2) \\ &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial P}{\partial x} + \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial u}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial u}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial u}{\partial z} \right) + f\nu \end{aligned} (3) \\ &+ \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial u}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial v}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial w}{\partial x} \right) \end{aligned} (3) \\ &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial P}{\partial y} + \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial v}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial v}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial v}{\partial z} \right) - fu \end{aligned} (3) \\ &+ \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial u}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial v}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial v}{\partial z} \right) - fu \end{aligned} (3) \\ &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial P}{\partial z} + \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial w}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial v}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial w}{\partial y} \right) \end{aligned} (4) \\ &= -\frac{1}{\rho} \frac{\partial P}{\partial z} + \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial w}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial w}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial w}{\partial z} \right) - g \frac{\partial}{\Theta} \\ &+ \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hm} \frac{\partial u}{\partial z} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hm} \frac{\partial v}{\partial z} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu m} \frac{\partial w}{\partial z} \right) \\ &\leq x \stackrel{\times}{\rightarrow} v \stackrel{\times}{\rightarrow} - \tau T \stackrel{\times}{\rightarrow} \stackrel{}}{\rightarrow} \stackrel$$

$$\frac{\partial\theta}{\partial t} + \frac{\partial\Omega_{t}}{\partial x} + \frac{\partial\Omega_{v}}{\partial y} + \frac{\partial\Theta_{v}}{\partial z} = \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hh} \frac{\partial\theta}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hh} \frac{\partial\theta}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{\nu h} \frac{\partial\theta}{\partial z} \right) + \frac{Q_{A}}{c_{p}\rho}$$
(5)

<水蒸気輸送方程式>

$$\frac{\partial q}{\partial t} + \frac{\partial q u}{\partial x} + \frac{\partial q v}{\partial y} + \frac{\partial q w}{\partial z}$$

$$= \frac{\partial}{\partial x} \left( K_{Hh} \frac{\partial q}{\partial x} \right) + \frac{\partial}{\partial y} \left( K_{Hh} \frac{\partial q}{\partial y} \right) + \frac{\partial}{\partial z} \left( K_{Vh} \frac{\partial q}{\partial z} \right)$$
(6)

 $x: 東西方向, y: 南北方向, z: 鉛直方向, u, v, w: 流速, t: 時間, <math>\theta$ : 温位 $\theta = T(P_0/P)^{R/CP}$ , T: 気温,  $P: 気圧, P_0: 基準気圧, R: 大気の気体定数, C<sub>p</sub>:$ 

大気の比熱,q:水蒸気量, $\rho$ :大気密度, $\Theta$ :平均 温位,g:重力定数,f:コリオリパラメータ, $Q_A$ : 単位体積あたりの生成熱, $K_{Hm}$ :水平乱流粘性係数,  $K_{Vm}$ :鉛直乱流粘性係数, $K_{Hm}$ :熱・水蒸気の水平乱 流拡散係数, $K_{Vh}$ :熱・水蒸気の鉛直乱流拡散係数

182

(2) 乱流粘性·乱流拡散係数

鉛直方向の乱流粘性・乱流拡散係数については,以下のように設定<sup>11</sup>する.

(イ) 接地境界層 (z=100 [m] 以下)

$$K_{\nu_m} = \left(\frac{\kappa z}{\phi_m}\right)^2 \left|\frac{dv}{dz}\right|$$

$$K_{\nu_h} = K_{\nu_m} \frac{\phi_m}{\phi_h}$$
(7)

 $\phi_m$ :運動量の乱流普遍関数,  $\kappa$ :カルマン定数,  $\phi_h$ :熱の乱流普遍関数

乱流普遍関数は、リチャードソン数*Ri*(式(8))の関数として式(9)のように表わされる.

$$Ri = g\left(\frac{d\theta}{dz}\right) / \theta\left(\frac{dv}{dz}\right)^2 \tag{8}$$

(ロ) エクマン層 (z=100 [m] 以上)

ェクマン層とは地表上の熱的・力学的影響を受ける 範囲の大気層のことである.ここでは鉛直方向の乱流 粘性・乱流拡散係数は式(10)のように表わす.

$$K_{\nu_m} = K_{\nu_h} = l^2 \left| \frac{d\nu}{dz} \right| (1 + 3Ri)^{-1} \quad Ri \ge 0$$

$$l^2 \left| \frac{d\nu}{dz} \right| (1 + 3Ri) \quad Ri < 0$$

$$(10)$$

$$l = \frac{\kappa z}{1 + \kappa z / l_0} \quad , \ l_0 = 100 \, [\text{m}]$$
 (11)

ただし、モデル中では係数が現実的な値になるよう 式(12)のような制約条件をかけている.

 $0.1 \le K_{Vm} \le 100 \ [m^2/s]$  (12)

また,水平方向の乱流粘性・乱流拡散係数について は以下の式(13)のように設定する.

$$K^{x}_{Hm} = C_{4} \Delta x^{2} |u_{i+1,j,k} + u_{i-1,j,k} + u_{i,j+1,k} + u_{i,j-1,k} - 4u_{i,j,k}|$$

$$K^{y}_{Hm} = C_{4} \Delta y^{2} |v_{i+1,j,k} + v_{i-1,j,k} + v_{i,j+1,k} + v_{i,j-1,k} - 4v_{i,j,k}|$$

$$K_{Hh} = C_{4} \Delta x \Delta y |\theta_{i+1,j,k} + \theta_{i-1,j,k} + \theta_{i,j+1,k} + \theta_{i,j-1,k} - 4\theta_{i,j,k}|$$
(13)

ここで,  $C_4 = 0.001 \Delta x$ ,  $\Delta y$ :格子幅である.

-79-

183

*x*, *y*の添字は*x*, *y*方向の値を示し, *i*, *j*はそれぞ れ*x*, *y*方向の格子位置を表わす.

ただし,計算安定化のため,モデル中では係数に式 (14)のような制約条件をかけている.

 $\begin{array}{c} 0.1C_4 \Delta x^2 \leq K^x{}_{Hm} \leq C_4 \Delta x^2 \\ 0.1C_4 \Delta y^2 \leq K^y{}_{Hm} \leq C_4 \Delta y^2 \\ K_{Hh} \leq C_4 \Delta x \Delta y \end{array}$  (14)

(3) 境界条件

本モデルでは境界条件を以下のように設定した.

(15)

(イ)地表面境界(z=0 [m])

風速:
$$u=v=w=0$$

気温:地表面熱収支式で算出

水蒸気量:地表面温度の飽和水蒸気量×蒸発効率

(ロ)上部境界(z=2000 [m])

 $\mathbb{A}: \frac{\partial u}{\partial z} = \frac{\partial v}{\partial z} = 0, \quad w = 0$ (16)

気温:
$$\frac{\partial I}{\partial z} = 0$$
 (17)

水蒸気量:  $\frac{\partial q}{\partial z} = 0$  (18)

(ハ)側面境界 (
$$x=0,80$$
 [km],  $y=0,60$  [km])

風速:東西方向 
$$\frac{\partial u}{\partial x} = \frac{\partial v}{\partial x} = \frac{\partial w}{\partial x} = 0$$
 (19)

南北方向 
$$\frac{\partial u}{\partial y} = \frac{\partial v}{\partial y} = \frac{\partial w}{\partial y} = 0$$
 (20)

気温:
$$\frac{\partial T}{\partial x} = \frac{\partial T}{\partial y} = 0$$
 (21)

水蒸気量:
$$\frac{\partial q}{\partial x} = \frac{\partial q}{\partial y} = 0$$
 (22)

## 2.3 地表面(海表面)熱収支モデル

地表面での熱収支はその直上での大気状態に影響を 与える.本研究では以下に示すような地表面熱収支モ デルを用いて地表面温度を求め、それを三次元大気モ デルの下部条件として与えている.地表面における熱



図2 地表面熱収支項目を示した模式図

の流入・流出を表した模式図を図2に示す.地表面での熱バランスが取れているものと仮定すると,地表面 熱収支式は式(23)のようになる<sup>1)</sup>.

$$C_{t} \frac{\partial T_{G}}{\partial t} = R + A - H - lE - G$$
<sup>(23)</sup>

 $C_{\iota}$ :地表面熱容量,  $T_{G}$ :地表面温度, R:太陽から の正味入力放射量, A:人工廃熱, H:顕熱フラック ス, IE:潜熱フラックス, G:地中への熱伝導フラッ クス 右辺の各項については以下のようにして求められる<sup>1)</sup>. (1)太陽からの正味入力放射量: R $R = R_{s} + R_{L} \downarrow - R_{L} \uparrow$  (24)  $R_{s}$ :太陽からの短波放射,  $R_{L} \downarrow$ :大気からの長波放 射,  $R_{L} \uparrow$ :地表面からの長波放射 (イ)太陽からの短波放射  $R_{s} = (1 - \alpha) A^{m} R_{c} \cos 7$  (25)

$$s = (1 - \alpha) A^m R_0 \cos 2$$
 (25)

 $\cos Z = \sin \phi \sin \delta + \cos \phi \cos \delta \cos \gamma$  (26)  $\alpha : \tau \nu \prec , A : 大気透過率, m : 天長距離, R_{\circ} :$  $太陽常数, Z : 太陽天長角, <math>\phi : 緯度, \delta : 太陽赤緯,$  $\gamma : 時角$ 

(ロ) 大気からの長波放射

大気からの長波放射は地上から大気上層までの各部 分の寄与の総和であるが、上方の影響は指数関数的に 弱くなる.このため平均気温の黒体放射と全有効水蒸 気量を用いて近似的に求めている.

$$R_L \downarrow = (0.73 + 0.2\chi + 006\chi^4)\sigma T_Z^4$$
(27)

 $\chi = \log_{10} \omega \tag{28}$ 

 $\sigma$ :ステファン・ボルツマン定数, $T_z$ :下層大気の 平均気温, $\omega$ :全有効水蒸気量 (ハ)地表面からの長波放射

$$R_L \uparrow = \varepsilon \sigma T_G^4 \tag{29}$$

$$\varepsilon$$
:射出率

(2) 大気への顕熱フラックス: H

$$H = -\rho c_p K_{\nu h} \frac{\partial T}{\partial z}$$
(30)

ρ:大気密度, C<sub>P</sub>:大気比熱,
 K<sub>Vh</sub>:熱の乱流拡散係数
 (3)大気への潜熱フラックス: *lE*

$$lE = -\rho L K_{\nu_q} \beta \frac{\partial q}{\partial z} \tag{31}$$

L: 気化熱量, β:蒸発効率, K<sub>Vq</sub> (=K<sub>vb</sub>):水蒸気乱流拡散係数 (4)地中への熱伝導フラックス:G

$$G = k_s \frac{\partial T_s}{\partial z} \bigg|_{z=0}$$
(32)

## ks:土壌の熱伝導率,Ts:土壌温度

## 2.4 地中(海中)一次元熱拡散モデル

土壌内の熱拡散は鉛直方向熱伝導が卓越している. そこで本研究では地中内熱伝導については鉛直方向の みの一次元熱拡散モデルを用いた.海中の場合は海流 による熱拡散が存在するが,地中内と同じモデルを用 いており,この点の改良は今後の課題とする.

$$\frac{\partial T_s}{\partial t} = \frac{\partial}{\partial z_s} \left( \frac{k_s}{\rho_s C_s} \frac{\partial T_s}{\partial z_s} \right)$$
(33)

ρs:土壤密度, Cs:土壤熱容量, ks:熱伝導率

## 3. 関東圏における熱環境シミュレーション

本研究で構築したモデルを用いて,関東圏を対象領 域に熱環境シミュレーションを実施した.

## 3.1 計算対象領域

本研究では、図3に示すように東京を中心とした、 東西80km,南北60km,鉛直方向2kmの領域(メッ



図3 計算対象領域(水平方向)

シュ数40×30×20)を計算対象領域とする.また地下 方向には深さ4m,海中は2m(メッシュ数40×30× 10)の領域を設定した.これは温度の日変化がほぼ及 ばない深さである<sup>1)</sup>.

#### 3.2 計算条件

ヒートアイランド現象は,夏の典型日(風が弱く, 日中・夜間ともに晴天の日)に顕在化しやすい.そこ で計算対象時期には日射条件を計算開始する日時を8 月1日午前0時に設定し,上記の気象条件が成り立っ ているとした.また,計算の初期条件は表1のように 設定している.

## 3.3 パラメータの設定と人工廃熱条件

地表面熱収支式で用いる各物性値(土壌熱伝導率, 土壌熱容量,地表面熱容量,アルベド,蒸発効率,射

表1 計算初期条件

計算初期条件								
日時	8月1日							
X方向風速	0.0 [m/s]	海中表面温度	27.85 [℃]					
Y方向風速	0.0 [m/s]	水蒸気量	0.0173 [kg/m³]					
Z方向風速	0.0 [m/s]	大気圧力	101325 [Pa]					
大気温度	27.85 [°C]	参照緯度	35.0 [°]					
土壤表面温度	27.85 [℃]	参照経度	139.0 [° ]					

表2 計算領域内の土地利用割合例

計算領域内の土地利用割合						
用途	全体	東京	浦 和	千葉	横 浜	
田	10.9	0.0	1.2	0.0	0.0	
畑	9.9	0.0	26.4	0.0	0.0	
果樹園	0.6	0.0 0.4		0.0	0.0	
果樹園2	1.0	0.0	0.0	0.0	0.0	
森林	11.3	0.0	0.5	0.4	4.7	
荒れ地	2.2	0.0	0.0 0.0		0.5	
建物	33.7	68.9	67.4	78.3	79.2	
幹線	2.1	19.1	1.5	8.9	8.2	
その他	10.3	2.1	2.7	8.9	5.6	
内水地	4.2	9.9	0.0	1.9	0.0	
海 浜	13.6	0.0	0.0	1.7	1.8	
合計	100.0	100.0	100.0	100.0	100.00	

表3 土地利用毎の地表面物性値

_ 土地利用 征	母の地表面物性値						
用途	土壤熱伝導率 [W/mK]	土壤熱容量 [kJ/m³K]	地表面熱容量 [J/m³K]	アルベド	蒸発効率	射出率	粗度長 [m]
田	1.0878	1940	83680	0.12	0.1	0.88	0.01
畑	1.0878	1940	83680	0.25	0.05	0.75	0.05
果樹園	1.0878	1940	83680	0.15	0.05	0.85	0.05
果樹園2	1.0878	1940	83680	0.15	0.05	0.85	0.05
森林	1.0878	1940	209200	0.12	0.1	0.88	0.4
荒れ地	1.0878	1940	83680	0.25	0.05	0.75	0.05
建物	2.1757	1940	418400	0.3	0.02	0.7	0.05
幹線	2.1757	1940	418400	0.3	0	0.7	0.05
その他	1.0878	1940	418400	0.25	0.02	0.75	0.05
内水地	1.0878	4184	41840	0.12	0.5	0.88	0.01
海 浜	1.0878	4184	41840	0.12	0.5	0.88	0.01





出率, 粗度長)を求めるため, 国土数値情報土地利用 区分データ(田・畑・果樹園・その他の樹木畑・森林・ 荒れ地・建物用地・幹線道路・その他の用地・内水地・ 海浜)を用いた.計算領域内の土地利用割合例を表2 に, 土地利用毎の地表面物性値を表3に示す. 原デー タは三次メッシュコードで区分されており(約1×1 km), これを本モデルで用いている2×2kmのメッ シュにまとめ, その利用面積割合をもとに加重平均し て, メッシュ毎の物性値を算出した.

一方,人工廃熱条件については,文献4)5)を参 考に家庭・業務・産業・運輸の4部門について,図4, 5のような廃熱マップ・負荷曲線を作成した. 廃熱マッ プで得られた廃熱量は1日合計の値であるため,部門 毎の負荷曲線により時別に変換する必要がある.

3.4 計算結果,及び実データとの比較

以後の計算結果は本モデルがほぼ3日目で定常的な 周期変化状態に達することから,計算開始から3日目 における24時間のデータを用いることにした.まず, 標準入力データを用いた場合の結果と,気象庁の実測 データとを比較してみた.図6は計算領域内の温度平







図7 東京における熱収支項目

均値と、気象庁年報による実測温度の8月快晴日平均 との比較である.温度の絶対値にややずれが見られる ものの、シミュレーションと実測データとの相関係数 rは0.969と良好な結果が得られた.

また,東京(大手町,座標(17,15)地点)での熱 収支項目を図7に示した.太線は各項目の合計であり, +が熱流入, -が熱流出を表している.

熱流入項目として一番大きいのが太陽からの短波入 射であり、人工廃熱も都心のピーク時には大きな割合 を占めることがわかる.また流出項目としては地中・ 海中への熱伝導が大きいが夜間には逆に熱が流入して いる.長波放射・顕熱・潜熱はほぼ同じ割合を占める が、顕熱がやや大きいことがわかる.

#### 4. ヒートアイランド緩和策の効果

ここでは4つのヒートアイランド緩和策の効果を考 察する.評価の方法として,標準入力データより得ら れたデータとの温度差を,大手町(東京駅を含む)メッ シュ座標(17,15)地点,及び領域全体の2つで日変 化をとることにする.

#### 4.1 省エネルギーによる人工廃熱削減策

まず省エネルギー対策により人工廃熱が削減された 場合の計算を行った.各部門の人工廃熱については3

表4 熱負荷項目

熱負荷項目						
室負荷	外周負荷	外壁貫流負荷				
		等価日射負荷				
		窓貫流負荷				
		隙間風負荷				
	内部負荷	人体負荷				
		照明負荷				
		機器負荷				

章で述べたが,ここでは文献7)と著者らによる文献 8),9),10),11)を参考に各部門の削減率を推定 した.以下に各部門毎の推定方法を示す.

(1) 家庭部門•業務部門

まず家庭・業務部門については、応答係数法による 熱負荷算出シミュレーションモデル<sup>6)</sup>より、表4に示 した各項目の熱負荷が省エネ対策によってどの程度削 減されるかを求めた.

このモデルにより,家庭部門では,省エネ技術とし て内断熱化・二重ガラス窓を導入することで1世帯あ たりの平均エネルギー消費量を22351(kcal/日)か ら19480(kcal/日)まで削減することができると評 価された(省エネルギー率12.8%).また業務部門で は文献8)で考慮されている省エネ技術を導入するこ とで業務ビル述べ床単位面積当たりエネルギー消費量 は1063(kcal/日)から593(kcal/日)に削減する ことができると評価された(省エネルギー率44.3%). (2)産業部門

産業部門については、まず発電プラントに関しては 現状から全てACC(アドバンストコンバインドサイ クル)に変換した場合に発電効率を39.1%から49.7% まで改善できる<sup>7)</sup>として計算を行った.また一般の産 業部門に関しては、我が国の工業炉施設の実態調査を もとに、高性能工業炉の導入による効率改善の効果を 評価している.文献10)の分析によると、高性能工業 炉の導入と産業用ボイラの効率改善により、産業部門 全体の平均値として、9.5%の廃熱削減が行えるもの と評価された.

(3)運輸部門

運輸部門の廃熱削減量に関しては、文献9)の交通 流・環境評価モデルより削減可能性を求めた. このモ デルを用いて、電気自動車の導入による廃熱削減効果 を評価したところ、現状のすべての自動車を電気自動 車にした場合、平均63%の廃熱削減が可能であるとの 結果を得た.

#### (4)総合効果

本研究の省エネルギーケースでは、上記の評価結果

表5 各部門別廃熱削減率

	削減率(%)						
家庭部門	12.8						
業務部門	44.3						
産業部門	9.5						
運輸部門	63.0						

を家庭,業務,産業,運輸の各部門にあてはめ,表5 のように排熱を一律削減できるものとした.

この前提は,上記対策導入のための経済的・制度的 障壁を考えると過大評価といわざるを得ない.しかし, ここでは省エネルギーのヒートアイランド現象に及ぼ す効果の上限を評価するため,あえて上のような前提 条件をおいた.



この省エネルギーケースの,標準ケースとの温度差 評価結果を図8に示す.人工廃熱の影響は都心部(東 京)では非常に大きいが,全体で見ると小さい.その ため都心部での温度低下は顕著に表れているが,評価 地域全体で見ると温度差はほとんど見られない.

だが夏期に冷房エネルギーを大量に消費しているの は都心部であるため、都心部の温度が下がることはそ のまま冷房エネルギー消費の削減・電力のピークカッ トにつながるという効果は期待できる.

#### 4.2 地表面熱容量削減策

建築物の材質変更や断熱化により、熱容量を削減し



た場合の計算を行った.建物の外断熱化による熱容量 の変化については文献11)を参考に設定し、建物用途 の地表面熱容量を2割削減できるものとした.標準ケー スとの温度差を図9に示す.都心部の夜間に見られる 熱帯夜現象は、建築物に吸収された熱が夜間放出され ることも原因の一つといわれてきた.熱容量を削減し たことで夜間の温度が低下しているが、日中の温度は 逆に上昇している.また、都心部と全体との差はあま りない.熱帯夜対策には良いが、一日平均で見ると効 果は顕著ではない.ただし外断熱には省エネ効果も含 まれているので、エネルギー対策全体としてみれば無 駄ではないと考えられる.

#### 4.3 水散布による潜熱輸送増加策

道路表面に水を散布する,あるいは透水性舗装にす ることで蒸発効率を上げ,潜熱輸送を増加させた場合 の計算を行った.地表面パラメータのうち幹線道路用 途の蒸発効率βを土地利用区分の田と同じ0.1に設定 した.標準ケースとの温度差を図10に示す.





水は熱容量が非常に大きい物質であるため、蒸発に より地表面から奪われる熱量も大きく、ほぼ一日中平 均して温度が低下している.ただし現実として一日中 道路の表面を覆うだけの水量を確保するのは難しい. 雨水などの利用等もあわせて考える必要がある.本研 究で用いたモデルでは水蒸気の雲への変化まではシミュ レートできないためその効果を試算することはできな いが、蒸発して大気中に移動した水は、やがて雨となっ て地表を冷やすことになると思われる.水を媒体とし た非常に大きな熱循環を考えるならば、長期的効果を 期待できる.

#### 4.4 壁面加工による短波吸収削減策

建物などの反射率(アルベド)を上げることで,太陽からの短波入射を削減した場合の計算を行った.地表面パラメータのうち,建物用途のアルベドを0.3か



図11 アルベド変化策ケースの温度差

ら0.6に上げた. これは滑らかな壁面が白く塗装され ていた場合のものである. 新雪表面のアルベドは約 0.9であり,加工の方法によっては様々な設定が考え られる. 標準ケースとの温度差を図11に示す.

日中の温度は大きく低下している.これは日中の熱 流入項目の中で最大のものが短波入射であることから 当然の結果といえる.また,都心部だけでなく全体で も効果があることがわかる.具体的には壁面の塗装等 による加工が考えられるが,短波入射を減らすことは、 冬場の温度低下にもつながり,暖房エネルギー増加を もたらす可能性がある.また,参考までに昼間だけア ルベドを上げ,夜間は逆に下げた場合の計算も行った. これは夜間の黒体放射(長波放射)による温度低下効 果を狙ったものであるが,ほとんど変化は見られなかっ た.これは長波放射が温度の4乗に比例しているため、 そちらの影響のほうが大きいためと考えられる.アル ベドの日変化が温度に影響ないということは,具体的 対策としては季節変化のみ考えれば良いことになる.

そのためアルベドを自由に変更できるような素材, 例えば温度によって色が変化するような塗料を開発す る,などが有効であると考えられる.単純にして効果 が大きく,また都心以外でも効果があるという点では, 有効な対策となる可能性がある.

#### 5. おわりに

本研究では、大都市におけるヒートアイランド現象 のシミュレーションモデルを開発し、その改善策の評 価を行った.このモデルは局地的気象をシミュレート するものである.このモデルを用いて、夏場の関東圏 を対象に評価を行った.その結果として得られたデー タは現実の気象データと高い相関(相関係数:0.969) があることを確認できた.

次にヒートアイランド現象の緩和策として、 1)省エネルギー対策による人工廃熱削減策

	全体温度	変化 [℃]		東京温度			
	日平均	低下最大	時刻	日平均	低下最大	時刻	
省エネ	-0.07	-0.09	19	-1.02	-1.59	18	
熱容量削減	0.00	-0.24	19	0.00	-0.25	21	
潜熱増加	-0.30	-0.46	16	-0.86	-1.12	17	
アルベド増加	-0.57	-1.43	14	-0.96	-2.13	14	

表6 ヒートアイランド緩和効果

2) 断熱化による建築物熱容量削減策

3) 水散布による潜熱輸送増加策

4) アルベド増加による短波入射削減策

の評価を行った.本研究で考慮した対策の中には極端 なケースが含まれているが,各緩和策の上限を明確に するためにこのような設定を行った.その結果として, 表6に示すような温度低下が推定され,各対策の特徴 を明らかにすることができた.

今後の課題として挙げられるのは、モデルの妥当性 を上げることである.まず境界条件の設定において、 より現実に近い条件を設定する必要がある.次に地表 面パラメータの設定であるが、各土地利用用途項目の 地表面パラメータは計算結果に重要な影響を与えるた め、実測値とよりよい相関が得られるよう実験を含め た整合性を検討していく必要がある.また、地形起伏・ 建築物の形状効果・壁面での乱反射・大気中の粉塵な ど、ヒートアイランド現象に影響を与える要因はまだ 残されている.これらをモデルに組み込む必要がある.

本研究で取り扱った対策の中には、実験による確認 が期待されるものがある.建物の熱容量の削減や反射 率の増加はこれに当たるため、現在実験を行っており、 今後さらに検討を進める予定である.

都市は長い年月をかけて構築されたものであり,本 論文で検討した対策を施すには経済面,制度面で様々 な障壁がある.しかしながら,ヒートアイランドの緩 和は,夏期においては省エネルギー効果を生み, CO<sub>2</sub> 放出量の削減にもつながる可能性がある.したがって, 都市環境のみならず,地球環境の視点からもヒートア イランド対策は重要である.本研究は,その緒に就い たばかりであるが,今後シミュレーションモデルの改 良および実験の両面から,鋭意研究を進める予定であ る.

#### 参考文献

- 水鳥雅文,田村英寿,丸山康樹,角湯正剛:名古屋市と その周辺地域における熱環境シミュレーション;環境シ ステム論文集, Vol. 22, 1994.8.
- Patankar, S. V. 原著,水谷幸夫,香月正司:コンピュー タによる熱移動と流れの数値解析;森北出版,1985.
- 3) 川又孝太郎ら:熱収支モデルによる東京圏の熱環境解析; 環境システム研究, Vol. 20, 1992.8.
- 4)民生部門における機器効率化による省電力効果;電力中 央研究所報告,1995.
- 5) 尾島俊雄研究室:建築の光熱水原単位[東京編];早稲田 大学理工総研シリーズ,1995.
- 6) 松尾陽, 横山浩一, 石野久彌, 川元昭吾:空調設備の動 的熱負荷計算入門; ())建築設備技術者協会, 1980.
- (7) 宮本忠:コンバインドサイクル発電の現状と動向;エネ ルギー・資源学会 Vol. 18 No. 1, 1997. 1.
- 8)中谷直一,石谷久,松橋隆治:統合資源計画のための民 生部門省エネルギー技術の評価;第十二回エネルギーシ ステム経済コンファレンス,1996.
- 9)塚田路治、石谷久、松橋隆治、小林紀、武石哲夫:首都 圏の道路ネットワークを考慮した代替エネルギー車導入 効果の分析;第十二回エネルギーシステム経済コンファレンス、1996.
- 10)若林龍成,石谷久,松橋隆治,田中良一,田鍋一樹,高 島啓行:日本の工業炉における熱効率の統計的解析とそ の改善によるCO₂削減量の推定,第十三回エネルギーシ ステム経済コンファレンス,1997.
- 11)古川道信:首都圏におけるヒートアイランド現象対策の 研究;平成9年度東京大学工学部地球システム工学科卒 業論文.