植物の成長と茎内流量を考慮した蒸発散モデル

―ライシメータにおける水・物質収支の観測研究(1)―

東 博紀*・岡 太郎

*京都大学大学院工学研究科

要 旨

本研究では,ウェイングライシメータによる水収支観測およびstem heat balance methodに よる茎内流量計測を行い,蒸発散推定モデルについて検討した。ここで提案したモデルは植物の 成長,気象,土壌水分条件が考慮されている。本モデルをトウモロコシが植栽されている土壌槽 に適用したところ,計算結果より得られた蒸発散量は観測値をうまく再現し,本モデルの妥当性 が確認された。

キーワード: 茎内流量, SHB法, 植物の成長, 蒸発散, ウェイングライシメータ

1.はじめに

近年,異常気象や人口増加を要因とする水不足問題が 深刻化し,水資源の有効利用計画の重要性が高まりつつ ある。水資源を効率的に管理するためには,流域における 水循環機構を明確にし,流域水収支を定量的に評価する 必要がある。特に蒸発散は,現地における実測が困難で あるうえに現象に関与する要素がきわめて多いため,的 確な推定が容易ではなく,蒸発散機構の解明は水収支の 精度向上に不可欠となっている。

自然丘陵地や農地などの蒸発散量は植物からの蒸散と 水面や地表面からの蒸発で構成されているが,これらは 同じ気象条件下においても植物の種類・生育・土壌水分 状態によって大きく変化する。また,植物は土壌が乾燥 して根からの吸水が制限されると気孔を閉じて蒸散を抑 制する。このメカニズムは植物生理の分野で解明されつ つある (Mohr and Schopfer, 1999) ものの,多くの因子 が複雑に関与しているために蒸散抑制効果を定量的に評 価する手法は確立されていないといっても過言ではない。

我々は植物の成長と水消費,雨水浸透・流出,蒸発散 機構を明確にすることを目的として,1999年4月よりウ ェイングライシメータ (weighing lysimeter)を用いて自 然気象条件下で観測研究を行っている (Photo 1)。ここ で, Photo 1に示される右側の土壌槽を E(east),中央を C(center),左側を W(west)と呼称することにする。土 壌槽の構造・測定項目および充填土壌については前報 (岡ら, 2001) に詳述してあるので省略する。1999および 2000年の観測結果より,トウモロコシの蒸発散量は裸地 の場合の 3.3~2.0 倍であり,植物の生育には乾燥重量の 数百倍の水が必要であるなど,植物が水収支を考えるう えで無視できないことが明らかになっている。



Photo 1 Weighing lysimeter

2001年4月より,植物の蒸散特性をさらに明らかにす るため,stem heat balance method(SHB法)による植 物の茎内流量の計測を行った。また,amplitude domain reflectrometry (ADR) 土壌水分計を各土壌槽に追加し, 深さ10,20,30,40,60,100cm土壌水分量を10分間 隔で計測した。本報では,これらの観測結果を用いて植 物の成長,気象,土壌水分条件を考慮した蒸発散推定モ デルについて検討する。

2. 水収支と茎内流量の計測

2.1 水収支観測

2001年5月3日~7月9日,土壌槽EとWにトウモロ コシを9本ずつ植栽し,水文観測を行った。土壌槽Cは 比較のため裸地の状態に保っている。Table 1に観測期間 中に得られた土壌槽の水収支を示してある。裸地(C)と 植栽された土壌槽(E,W)の水収支を比較すると,植栽 された土壌槽の表面流出量は裸地の0.33~0.34倍,蒸発 散量は2.1~2.2倍であり,植物による水収支への影響が いかに大きいかが分かる。またTable 1には,植物の収穫 時における根を含む総重量およびそれを空気乾燥させた 重量を併示してある。これによると,トウモロコシの場 合乾燥重量の202~192倍の水が消費されたことが明らか になる。これらの結果は1999~2000年に得られた水収支 とほぼ一致している。

	Soil tank	Е	W	С
Rainfall	(mm)	295.0	295.0	295.0
Irrigation	(mm)	75.0	75.0	75.0
Surface runoff	(mm)	51.9	50.8	151.8
Groundwater runoff	(mm)	72.4	61.6	86.5
Soil Storage	(mm)	-50.7	-54.3	-11.6
Evapo-transpiration, etc.	(mm)	296.4	311.9	143.4
Weight of corns	(kg)	8.60	8.66	-
Dry weight of corns	(kg)	1.54	1.54	-

Table 1 Water balance

2.2 植物の成長

植物の成長とともに蒸発散量が増加することは十分に 予想される。植物の成長と蒸発散量との関係を表わすた めには,植物の成長過程を定量的に表示することが必要で ある。本研究では2001年3月にライシメータ付近に圃場 (Photo 2)を設け,2001年5月3日より7月9日にわたっ てトウモロコシを120本育成するとともに定期的に2・3 本採取し,各個体の背丈,葉数,葉面積,乾燥重量,茎 径および根群域の深さを測定した。なお,個体はライシ メータに植栽されている植物の葉数,背丈,子実数がほ ぼ一致するものを選別した。 2001年5月3日~7月9日におけるトウモロコシの成 長曲線および Kimballが提案した成長曲線 (Mohr and Schopfer, 1999)をFig.1に示す。ここに,背丈は地表面 から穂先までの高さ,葉面積は1個体における総和であ り,それぞれ物差しを用いて計測した。また,乾燥重量 は根を含む植物を空気乾燥させたものである。なお,根 群部の採取については,微細な根まで取り出すことは困 難であり,若干土壌中に残ったが,これはやむをえない ものと考えている。



Photo 2 Crop field



Fig.1 Growth curves for a sample corn

2.3 茎内流量の計測

(1) Stem heat balance method(SHB法)

植物の茎内流量の測定は自然条件下において簡便に比 較的精度よく蒸散量を計測する手法として注目されてい る。熱を利用した茎内流量の測定は,1932年にHuberが 提案したヒートパルス法をはじめに,現在までに多くの 手法が開発されている(Grime et al., 1995)。本研究で は,茎を損傷させることなく計測が可能である SHB法 (Sakuratani, 1981)を採用した。SHB法の概要を Fig.2に 示す。SHB法では,断面積A,長さLの植物の茎をヒー タで加熱し,6点の温度計測結果をもとに加熱した部位の 熱収支を求めることで,茎内流量が算定される。



Fig.2 Schematic of the apparatus used for the stem heat balance method

定常状態においてヒータの熱量Qは,茎内流量によって輸送される熱量 q_f ,伝導によって茎の上下に移動する熱量,それぞれ q_u , q_d ,および断熱材を通して空気中に移動する熱量 q_r に分配される。

$$Q = q_f + q_u + q_d + q_r \tag{1}$$

 q_f は上向きを正とすると(2)式で表される。

$$q_f = c_w F \left(T_b - T_c \right) \tag{2}$$

ここに,F:茎内流量, c_w :水の比熱(=4.186 $Jg^{-1}K^{-1}$), $T_{a\sim f}$: Fig.2に示してある位置 $a \sim f$ の温度である。

 q_u , q_d は茎の軸方向にx座標をとると、それぞれ(3)、 (4)式で表される。

$$q_u = -\lambda A \frac{dT}{dx} = \lambda A \left(T_b - T_a \right) / \Delta x \tag{3}$$

$$q_d = \lambda A \frac{dT}{dx} = \lambda A \left(T_c - T_d \right) / \Delta x \tag{4}$$

ここに, λ :茎の熱伝導率である。

 q_r は、一般に(5)式で表される。

$$q_r = k \left(T_e - T_f \right) \tag{5}$$

ここに, *k*: 茎の形状と断熱材の熱伝導率に関する定数で, 茎が円柱状の場合には(6)式で算出される。

$$k = \frac{2\pi\lambda_s L}{\ln\left(r_2/r_1\right)} \tag{6}$$

ここに, λ_s : 断熱材の熱伝導率, $r_{1,2}$: それぞれ Fig.2に示してある距離である。 $T_b \neq T_c$ の時, $(1) \sim (5)$ 式を茎内流量 Fについてまとめると(7)式を得る。

 $F = \frac{Q - \lambda A (T_b - T_a + T_c - T_d) / \Delta x - k (T_e - T_f)}{c_w (T_b - T_c)} (7)$

(2) 計測装置と結果

茎内流量の計測はライシメータ付近の圃場におい て2001年6月1日~6月8日,6月12日~22日に行った。 Photo 3に茎内流量計測装置の設置状況を示す。本研究で は幅5cm,長さ10cmの帯状のヒータで茎を加熱し,サー ミスタを用いて1分間隔で温度計測を行った。写真に見 られるように,ヒータおよびサーミスタは地表面から 20~30cmの位置に取り付けられており,それらは断熱 材(スポンジ)で覆われている。また,断熱材の表面は日 射の影響を受けないように反射材で被覆されている。



Photo 3 Sap flow measurement

(7) 式を用いて得られた温度データから茎内流量を算定 した。用いた定数を Table 2に示す。 λ についてはほとんど の植物茎は 0.54Wm⁻¹K⁻¹ であると言われている (Sakuratani, 1984)。 λ_s は,測定の結果,0.055Wm⁻¹K⁻¹で あった。また,茎内流量が小さくなると $T_b \approx T_c$ となり, (7) 式を用いると茎内流量は過大に算出される傾向にある ことが知られている。これについては,Grime et al.(1999) を参考に, $|T_b - T_c| < 1.0$ Kかつ $|q_f| < 0.2Q$ が成立す る時はF = 0とした。

Table 2 Parameter for calculations of sap flow rate

	Q(W)	A(cm ²)	r ₁ (cm)	r ₂ (cm)	k (W/K)
Jun. 1-8	0.414	4.71	1.82	2.42	0.060
Jun. 12-22	0.285	5.28	1.90	2.50	0.063
$L = 5 cm, \lambda$	= 0.54 W	$m K, \lambda_s$	= 0.055	W/m K, 4	Ax = 1.5cn

Table 3に 2001年6月2, 3, 16~18日の茎内流量 *E_{p obs.}*と土壌槽 Wの蒸発散量 *E_{obs.}* および深さ 10cmの 日平均土壌水分量 *θ*₁₀ を示す。また, Fig.3に 2001年6月 16~6月18日における茎内流量と土壌槽Wの蒸発散量 を示してある。なお,土壌槽Wの蒸発散量は1m²に9 本植栽したものであることを考慮して,茎内流量は9 倍してある。Table 3を見ると,茎内流量 $E_{p \ obs.}$ は土壌 槽Wにおける蒸発散量 $E_{obs.}$ と比較して少なく,その差 $E_{s \ obs.}$ (= $E_{obs.} - E_{p \ obs.}$)は土壌水分量 θ_{10} が少なくな るにつれて小さくなる傾向にあることが分かる。これは 土壌が乾燥するにつれて地表面からの蒸発量が減少して いることを意味する。次にFig.3より,早朝および夕方に おける茎内流量計測結果はやや信頼性に欠けるが,昼間 の茎内流量の波形は土壌槽Wにおける蒸発散量の変動と 概ね同じ傾向を示している。ここで試作した茎内流量測 定装置および用いた定数は妥当であると判断できる。

Table 3 Observed evapotranspiration and sap flow(June 2-3, June 16-18, 2001)

	Jun. 2	Jun. 3	Jun. 16	Jun. 17	Jun. 18
h	0.9	0.9	1.6	1.6	1.6
LAI	3.0	3.0	4.3	4.3	4.3
θ_{10}	0.122	0.101	0.143	0.121	0.104
E obs.	6.80	6.25	7.79	8.20	6.10
Ep obs.	5.44	6.33	6.23	7.19	6.06
Es obs.	1.36	-0.08	1.56	1.01	0.04

h : Crop height (m), LAI : Leaf area index,

 θ $_{10}$: Soil moisture content at 10cm deep in Soil-tank W,

E $_{\rm obs.}$: Observed evapo-transpiration at Soil-tank W (mm/day), E $_{\rm p \ obs.}$: Sap flow (mm/day),

E_{s obs.} : Evaporation from soil surface (=E_{obs.}-E_{p obs.}, mm/day).



Fig.3 Comparison between sap flow, observed and potential evapotranspiration

3. 植物の成長を考慮した蒸発散推定モデル

3.1 基礎式

蒸発散量を推定する手法として Penman-Montieth 式 (8)がある (Montieth, 1965)。

$$E_{pm} = \phi \left\{ \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_n - G}{l} + \frac{\rho C_p \left(e_s - e\right) / r_a}{l \left(\Delta + \gamma\right)} \right\}$$
(8)

ここに, E_{pm} :蒸発散量, R_n :純放射量, Δ : 飽和水蒸気 曲線の傾き, γ :乾湿計定数,l:蒸発潜熱,G:地中伝熱 量, ρ :空気の密度, C_p :空気の定圧比熱, e_s ,e:それ ぞれ飽和水蒸気圧,蒸気圧, r_a は空気力学抵抗である。 ϕ は $0 \sim 1$ の値をとる関数で,(9)式で表わされる。

$$\phi = \frac{\Delta + \gamma}{\Delta + \gamma \left(1 + r_c/r_a\right)} \tag{9}$$

*r*_cは気孔抵抗であり,土壌に十分な水がある場合は無視 され,(8)式は(10)式となる。

$$E^* = \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_n - G}{l} + \frac{\rho C_p \left(e_s - e\right) / r_a}{l \left(\Delta + \gamma\right)} \quad (10)$$

ここに, *E*^{*}:可能蒸発散量(気孔抵抗が無視できる蒸発 散量)である。

Feddes et al.(1974)は,可能蒸発散量 E^* を可能蒸散量 (気孔抵抗が無視できる蒸散量) E_p^* と可能蒸発量(十分に 湿った土壌からの蒸発量) E_s^* の和としている。

$$E^* = E_p^* + E_s^* \tag{11}$$

地表面からの可能蒸発量 *E*^{*}_sは (12) 式で表わされる (Ritchie, 1972)。

$$E_s^* = \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_n - G}{l} exp\left(-\alpha LAI\right)$$
(12)

ここに, LAI:葉面積指数, α:経験定数であり, Ritchie
 (1972)は0.398という値を提案している。(10)~(12)より,可能蒸散量 E^{*}_pは(13)式で算出される。

$$E_p^* = \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_n - G}{l} \left\{ 1 - exp\left(-\alpha LAI\right) \right\} + \frac{\rho C_p\left(e_s - e\right)/r_a}{l\left(\Delta + \gamma\right)} \quad (13)$$

土壌が乾燥すると蒸散量および地表面からの蒸発量は 減少することが知られている。ここでは,蒸散量 E_p お よび地表面からの蒸発量 E_s をそれぞれ(14),(15)式で表 わす。

$$E_p = \phi_p\left(\theta\right) E_p^* \tag{14}$$

$$E_s = \phi_s\left(\theta\right) E_s^* \tag{15}$$

ここに, ϕ_p , ϕ_s :は $0 \sim 1$ の値をとる土壌水分量の関数である。

3.2 空気力学抵抗 r_a および ϕ_p, ϕ_s の決定

(1) 空気力学抵抗, *r*_a

ー様等方性乱流理論を用いて空気力学抵抗*r*_aは(16)式 で表わされる。

$$r_a = \frac{1}{\kappa^2 u\left(z\right)} \left(ln \frac{z-d}{z_0} \right)^2 \tag{16}$$

ここに, z: 地表面からの高さ, d: 植物の成長とともに 変化する z の修正量, κ : カルマン定数(=0.4), u: 風速, z_0 : 粗度長である。植物の成長とともに変化する d, z_0 を 求めることは容易ではないが,ここでは植物丈hの関数 としてそれぞれ(17),(18)式で表わすことにする(塚本, 1992)。

d = 0.70h (17) $z_0 = 0.07h$ (18)

(11) ~ (18) より,植物の成長を考慮した E^* , E_p^* , E_s^* を 求めることが可能になる。すなわち,植物の成長初期に おいてはh,LAIともに0に近く, $E^* \approx E_s^*(E_p^* \approx 0)$ と なること,植物が成長するとともにh,LAIが大きくな るため, r_a が小さくなり E_p^* が増加すること, E_s^* が減少 することが説明できる。

(2) ϕ_s と土壌水分量の関係

 ϕ_s は,裸地(土壌槽C)における蒸発量(E_s),(12)式で 得られる E_s^* を(15)式に代入して算出することができる。 なお,(12)式中のLAIは裸地であるため0である。 ϕ_s を 深さ10 における日平均土壌水分量 θ_{10} についてプロッ トするとFig.4が得られた。 $\phi_s \ge \theta_{10}$ の関係は図中の曲線 (19)式で近似できる。

$$\phi_s(\theta_{10}) = \left[1 + \exp\left\{-35\left(\frac{\theta_{10} - \theta_i}{\theta_s - \theta_i}\right) + 11\right\}\right]^{-1} (19)$$
ここに , θ_s , θ_i :それぞれ 0.36 , 0.01 である。



Fig.4 Relationship between ϕ_s and θ_{10}

(3) *φ*_pと土壌水分量の関係

 ϕ_p は,蒸散量とみなせる茎内流量 (E_p) と(13)式より 得られる E_p^* を(14)式に代入して算出することができる。 Fig.3には計算結果より得られる可能蒸散量が併示してあ る。なお,可能蒸散量の計算には,Fig.1に示してある植物丈hおよび葉面積指数LAIを用いた。Fig.3の可能蒸散 量の波形を見ると,6月16日,17日については茎内流量 の変動と概ね一致しているが,6月18日については13時 ~16時の可能蒸散量は茎内流量および土壌槽Wの蒸発散 量と大きく異なっている。6月16~18日の茎内流量,可 能蒸散量および気象条件を比較すると,純放射量および 飽差の変動は茎内流量とほぼ同じ傾向にあるが,風速に ついては茎内流量と異なる変動をしている。6月18日に 限らず風速が大きい時間帯で可能蒸散量が茎内流量を上 回ることから,蒸散抑制効果は風速に依存している,も しくは(13)式右辺第2項が過大に評価されていると考え られる。

Table 4には 6月 2, 3, 16~18日の可能蒸発散量および ϕ_p を示してある。可能蒸散量 E_p^* と Table 3に記してある 茎内流量 $E_{p\ obs.}$ を比較すると,両者はほぼ等しいことが 分かる。深さ10 の土壌水分量が 0.09~0.14の範囲にあ る時は,根からの吸水が制限されることによる蒸散抑制 効果はあまり大きくなく, ϕ_p はほぼ 1 と見なすことがで きる。

Table 4Potential evapotranspiration by Eqs. (10)-
(18) (June 2-3, June 16-18, 2001)

	Jun. 2	Jun. 3	Jun. 16	Jun. 17	Jun. 18
E^*	6.35	6.41	6.03	8.26	7.36
Ep^*	5.32	5.35	5.27	7.04	6.28
E_s^*	1.03	1.06	0.56	0.58	0.45
$\phi_{\rm p}$	1.02	1.18	1.18	1.02	0.97

 E^*, E_p^* and E_s^* : Potential evapo-transpiration, transpiration and evaporation, respectively, ϕ_p : model coefficient (= $E_{p \text{ obs}}/E_p^*$).

3.3 蒸発散量の推定結果

(10)~(19) 式を用いて2001年5月3日~7月9日のト ウモロコシが植栽された土壌槽Wの蒸発散量を推定した。 Fig.5に解析結果と観測結果の比較を示してある。蒸発散 量の計算値は観測値と大きく異なる日も見られるが概ね 一致している。この期間における蒸発散量の観測値,計算 値はそれぞれ312,331mm,平均絶対誤差は1.4mm/day であった。解析結果の蒸発散量の内訳は蒸散283mm,地 表面からの蒸発が48mmで,それぞれ蒸発散量の86%, 14%であり,地表面からの蒸発量は蒸散量に比較して小 さいことが分かる。



Fig.5 Comparison between observed evapotranspiration and calculated one by Eqs. (10)-(19)

4.空気力学抵抗 r_a と経験定数 α の吟味

前章で用いた空気力学抵抗 r_a および経験定数 α は,広 い平坦なフィールドを対象として得られたものであり,自 ら適用限界がある。ここでは,ウェイングライシメータ に孤立した状態で植栽されたトウモロコシの蒸発散量を 計算する場合の r_a , α について吟味する。

4.1 経験定数αの決定

 α を6月16~18日の蒸発量 $E_{s\ obs.}$ と(12),(15),(19) 式を用いて算出される蒸発量 E_s が等しくなるように求め たところ, $\alpha = 0.16$ を得た。これを6月2,3日に適用し, 得られた蒸発量 E_s をTable 5に示してある。6月2,3日 の E_s はTable 3に示してある $E_{s\ obs.}$ とほぼ合致し, α は 妥当であると判断できる。

Table 5 Calculated evapotranspiration by Eqs. (12), (14), (15), (19), (26), (27), (30), (32) (June 2-3, June 16-18, 2001)

	Jun. 2	Jun. 3	Jun. 16	Jun. 17	Jun. 18
Е	7.07	5.65	7.47	8.15	6.34
Ep	5.95	5.45	5.84	7.13	6.04
Es	1.28	0.37	1.38	0.96	0.26
Ep^*	5.96	5.73	5.84	7.16	6.28
E_s^*	1.94	2.10	1.48	1.55	1.25

E, E_p and E_s : Calculated evapotranspiration, transpiration and evaporation, E_n^* and E_s^* : Potential transpiration and evaporation, respectively.

4.2 空気力学抵抗と風速関数

Penman-Montieth式(8)を経験的に求められる風速関数 *f* を用いて表わすと(20)式となる。

$$E_{pm} = \phi \left\{ \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_n - G}{l} + \frac{\gamma}{\Delta + \gamma} f\left(e_s - e\right) \right\} (20)$$

風速関数 f と空気力学抵抗 r_aの関係は (21) 式で表わさ れる。

$$\frac{1}{r_a} = \frac{\gamma l}{\rho C_p} f \tag{21}$$

風速関数は一般に(22),(23)式が用いられる。

1

$$f = a + bu \tag{22}$$

$$f = au^b$$
 (23)

ここに,*a*,*b*:経験定数である。Penman(1948)は土壌水 が十分にある芝生の蒸発散量を用いて(22)式の定数*a*,*b* を求め,(24)式を提案している。

 $f(u_2) = 0.26(1 + 0.54u_2)$ (mm day⁻¹ hPa⁻¹) (24) ここに, u_2 :地表面から高さ2mの風速(m/sec)である。 (24)式は土壌水が十分にある丈が低い植物および裸地の 蒸発散量を精度よく推定するが,丈の高い植物の蒸発散 量については過小評価することが知られている。

風速・気温・湿度の鉛直分布が一様である場合,(16), (21)式より(25)式が成立する。

$$f = \frac{\rho C_p k^2}{\gamma l} u(z) \frac{1}{\left[ln \left\{ (z-d) / z_0 \right\} \right]^2}$$
(25)

(25) 式中の dと z₀ は前述のように植物の成長とともに変化するため,風速関数 f は風速と植生状態によって変化すると考えられる。ここで,風速関数 f は風速 u と植物 丈 h の関数であると仮定する。前章と同様に,(20) 式より可能蒸発散量 E^{*},可能蒸散量 E^{*}_pを導くと,それぞれ(26) 式,(27) 式が得られる。

$$E^{*} = \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_{n} - G}{l} + \frac{\gamma}{\Delta + \gamma} f(u, h) (e_{s} - e) \quad (26)$$
$$E_{p}^{*} = \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_{n} - G}{l} \{1 - exp(-\alpha LAI)\} + \frac{\gamma}{\Delta + \gamma} f(u, h) (e_{s} - e) \quad (27)$$

4.3 植物丈1.60mにおける風速関数と風速の関係

$$(14), (27)$$
式より $f(u, h)$ は (28) 式で表わされる。

$$f(u,h) = \frac{\Delta + \gamma}{\gamma (e_s - e)} \left[\frac{E_p^*}{\phi_p} - \frac{\Delta}{\Delta + \gamma} \frac{R_n - G}{l} \left\{ 1 - \exp\left(-\alpha LAI\right) \right\} \right]$$
(28)

ここで,6月2,3,16~18日で θ_{10} が最も大きい6月16日の ϕ_p を1 $(E_p^* = E_p)$ とする。茎内流量を E_p に代入してf(u, h = 1.60m)を算出し,地表面からの高さ1.85mにおける時間平均風速 $u_{1.85}$ についてプロットしたところFig.6が得られた。ただし, $(R_n - G) < 0$ もしくは

 $(\Delta + \gamma) / \gamma (e_s - e) > 1.0$ hPa⁻¹の時の結果は除いてあ る。また,6月16日は最大時間平均風速0.95mであり,風 速の変動が小さい日であったため, θ_{10} がほぼ等しい6月25 日の蒸散量から同様に算出した $f(u, h = 1.60m) \ge u_{1.85}$ の関係もFig.6に併示してある。なお,6月25日の蒸散量は 土壌槽Wの蒸発散量 $\ge (12), (15), (19)$ 式を用いて算出さ れる地表面からの蒸発量の差で求めた。f(u, h = 1.60m) $\ge u_{1.85}$ の関係は(22)式よりも(23)式で近似した方がよ く一致する。(23)式の定数a, bを最小二乗法で求めたと ころ(29)式が得られた。

$$f(u, h = 1.60m) = \frac{\rho C_p}{\gamma l r_a} \bigg|_{h=1.60m}$$

= 0.14*u*_{1.85}^{0.61} \u03c8 _{h=1.60m} (mm h^{-1} hPa^{-1}) (29)



Fig.6 Relationship between f(u, h) and $u_{1.85}$

4.4 ϕ_p と土壌水分量の関係

前章では可能蒸散量 E_p^* と茎内流量 E_p の比較によ り $\phi_p = 1$ を得ている。可能蒸散量 E_p^* は空気力学抵抗 r_a によって異なるため ϕ_p を再検討する必要がある。



Fig.7 Relationship between ϕ_p and θ_{10}

 $6月16日~18日の茎内流量 (E_p)$, (14), (27), (29)式 を用いて ϕ_p が算出できる。Fig.7には $\phi_p と \theta_{10}$ の関係が 示してある。 θ_{10} が少なくなるにつれて ϕ_p は減少しているが,前章の結果と同様,蒸散抑制効果はあまり大きくないことが分かる。なお,図中の近似直線は(30)式である。

 $\phi_p(\theta_{10}) = \min\left[1, \max\left\{0, (2.61\theta_{10} + 0.692)\right\}\right] \quad (30)$

4.5 植物の成長と風速関数の関係

植物丈0.90mの6月2,3日の茎内流量(E_p), (14), (27), (30)式を用いてf(u, h = 0.90m)が算出するこ とができる。Fig.6にはf(u, h = 0.90m)と $u_{1.85}$ の関係 を併示してある。f(u, h = 0.90m)と $u_{1.85}$ の関係は f(u, h = 1.60m)の場合と同様に(22)式よりも(23)式で 近似した方がよく一致する。定数a,bを最小二乗法で求 めたところ(31)式が得られた。

$$f(u, h = 0.90\text{m}) = \frac{\rho C_p}{\gamma l r_a} \Big|_{h=0.90m}$$
$$= 0.078 u_{1.85}^{0.59} \Big|_{h=0.90m} (\text{mm h}^{-1} \text{ hPa}^{-1}) \quad (31)$$

(29) 式と(31) 式を比較すると(23) 式bの値はほぼ同じで あるが,aの値は変化が顕著であり植物の成長に依存し ているものと考えられる。また,蒸散量は裸地(h = 0, LAI = 0)の場合には0となる極限条件を満たす必要があ る。これはh 0のときa 0となることを意味する。こ れらを考慮し,aがhに比例すると仮定するとf(u,h)は (32) 式で表わされる。

$$f(u,h) = \frac{\rho C_p}{\gamma l r_a} = 0.087 h u_{1.85}^{0.60}$$
(mm h⁻¹ hPa⁻¹) (32)

4.6 蒸発散量の推定結果

(12), (14), (15), (19), (26), (27), (30), (32) 式を用い て2001年5月3日~7月9日のトウモロコシが植栽された 土壌槽Wの蒸発散量を推定し、ここで求めた $r_a(f)$ およ びαの妥当性を検証する。Fig.8にはここで提案した手法 による計算値, Penman法による計算値, 観測値の比較 が示してある。Penman法による蒸発散量は背丈が低い 成長初期段階では観測値とほぼ一致しているが,トウモ ロコシが成長するにともなって過小評価されている。そ れに対して,本モデルによる計算値はトウモロコシの全 成長段階において観測値と一致していることがわかる。 この期間における蒸発散量の観測値,計算値はそれぞれ 312, 340mmであり, 平均絶対誤差は 1.0mm/day であっ た。前章の計算結果と比較すると,平均絶対誤差でかな りの精度向上が見られる。なお,解析結果の蒸発散量の 内訳は蒸散 275mm, 地表面からの蒸発が 65mm で, それ ぞれ蒸発散量の81%,19%であった。



Fig.8 Comparison between observed evapotranspiration and calculated one by Eqs. (12), (14), (15), (19), (26), (27), (30), (32)

5.まとめ

本報では,はじめにウェイングライシメータにおける 水収支観測および SHB 法による茎内流量計測について記 した。次に,植物の成長,気象,土壌水分条件を考慮し た蒸発散推定モデルについて議論した。得られた結論を まとめると次のとおりである。

- (a) 成長に伴って茎径が変化する植物の茎内流量を簡便に
 計測するために SHB 法は有用であり,蒸散特性を明らかにするために有力な手法であることが分かった。
- (b) 深さ10cmにおける日平均土壌水分量が0.10~0.14 の場合,茎内流量と可能蒸散量はほぼ一致し,蒸散 抑制がほとんど生じていない。
- (c) 観測結果を用いて植物の成長とともに変化する風速 関数を決定した。風速関数は(23)式で表わされ,定 数 a は 0.087h(h: 植物丈), b は 0.60である。
- (d) 植物の成長を考慮した蒸発散推定を行った。計算結果は観測結果をうまく再現した。
- (e) 空気力学抵抗raと経験定数αに既存値を用いた場合 および観測結果に基づいて決定した場合の蒸発散量推 定結果の平均絶対誤差はそれぞれ1.4,1.0mm/day であった。空気力学抵抗raおよび経験定数αはフィー ルドに応じて決定する必要がある。

(f) 蒸散量および地表面からの蒸発量はそれぞれ蒸発散量の81%,19%であった。地表面からの蒸発量は蒸散量と比較して小さい。

参考文献

- 岡 太郎・石井 将幸・東 博紀 (2001): ウェイングライ シメータによる植物の成長と水収支に関する研究,京 都大学防災研究所年報,第44号,B-2,pp.445-454.
- 塚本 良則 編 (1992): 森林水文学, 文永堂出版株式会 社, pp. 1-319.
- Feddes, R.A., Bresler, E. and Neuman, S.P. (1974) : Field Test of Modified Numerical Model for Water Uptake by Root Systems, *Water Resour. Res.*, Vol. 10, No. 6, pp. 1199-1206.
- Grime, V.L., Morison, J.I.L. and Simmonds, L.P. (1995) : Including the heat storage term in sap flow measurements with the stem heat balance method, *Agric. For. Meteorol.*, Vol.74, pp.1-25.
- Grime, V. L. and Sonclair, F.L. (1999) : Source of error in stem heat balance sap flow measurements, *Agric. For. Meteorol.*, Vol. 94, pp.103-121.
- Mohr, H. and Schopfer, P. 原著,網野 真一・駒嶺 穆 監 訳 (1999): 植物生理学,シュプリンガーフェアラーク 東京株式会社, pp. 1 - 598.
- Monteith, J.L. (1965) : Evaporation and environment. Symp. Soc. Exp. Biol., Vol. 19, pp.205-234.
- Penman, H. L. (1948) : Natural evaporation from open water, bare soil and grass. Proc. Roy. Soc. London, A193, pp.120-145.
- Ritchie, J.T. (1972) : Model for Predicting Evaporation from a Row Crop with Incomplete Cover, Water Resour. Res., Vol. 8, No. 5, pp.1204-1213.
- Sakuratani, T. (1981) : A heat balance method for measuring water flux in the stem of intact plants, J. Agric. Meteorol.(Japan), Vol.40, pp.273-277.
- Sakuratani, T. (1984) : Improvement of the probe for measuring water flux in the stem of intact plants with the stem heat balance method, J. Agric. Meteorol.(Japan), Vol.34, pp.177-187.

Modeling of Evapotranspiration during Plant Growth Using Sap Flow

- Water and Solute Balance in Weighing Lysimeter -

Hironori HIGASHI* • Taro OKA

*Graduate School of Engineering, Kyoto University

Synopsis

This paper describes a model of evapotranspiration using field observations, including water balance in weighing lysimeter and sap flow measured by stem heat balance method. The model of evapotranspiration was constructed using the characteristics of plant growth, the meteorological conditions, and soil moisture content. The model coefficients concerned in plant conditions were discussed and determined using the measured data, and the model was used to estimate evapotranspiration during corn growth. The validity of the proposed model for the present conditions was confirmed by comparing the calculated and observed results for evapotranspiration during plant growth.

Keywords : sap flow, stem heat balance method, plant growth, evapotranspiration, weighing lysimeter