

八戸市における凍結深さの予測と現地観測

八戸工業大学工学部(正)飛 田 善 雄

1. 概要 八戸市において冬期間の土の凍結深さをメチレンアルール凍結深度計を用いて観測を続けていく。この観測値と平衡地表面温度の算定に特に留意した土壤凍結深推定モデルによる予測値と比較、検討していく。

2. 現地観測の概要 八戸市における凍結深さの観測は、メチレンアルール凍結深度計を用いて、昭和61年度、昭和62年度卒業論文のテーマとして行なっている。メチレンアルール凍結深度計については、文献1)に詳しいので省略する。昭和61年度は八戸工業大学用道と東北自動車道八戸線付近(図1参照)で設置した。昭和62年度は、凍結断面の観察もテーマとしており、設置箇所は工業大学敷地内のみとした。

3. 土壤凍結深推定モデルの概要 土壤凍結深推定モデルとしては、福田・石野²⁾により開発されたアロカラム(福田氏により提唱された)を使用した。提度であるアロカラム、データ・管理・入力が容易にするためのアロカラムを作り加えた。このモデルは、特に気温と地表面温度、差異が凍結深の推定に及ぼす影響を重視し平衡地表面温度の算定に意を払っている。この事は、八戸市一様に、冬期間においても、まれに暖い日が表われる津軽地域の凍結深の推定には重要と考えられる。

平衡地表面温度の算定は、地表面を介して、大気への熱伝導を考慮する際の熱収支式に基づいて行われる。

$$R_n + LE + H + S = 0,$$

ここで、 R_n : 放射吸収量、 LE : 地表面からの水蒸気輸送による潜熱伝達量、 H : 大気と地表面の温度差による潜熱交換量、

S : 地中伝導熱流量を示している。これらの各項が既知の気象要素(気温、日射量、風速、気圧、露点、雲量、雲形)から推定し、上式を満足させる様に反復計算を行い、地表面、平衡温度を求める。

この平衡地表面温度が1)の境界となり、又6mの深さK、季節による恒温となる層と設定し、これで他の境界条件とする。

地中温度分布の決定 凍土、未凍土の熱伝導方程式は、

$$\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{K_f}{C_{fp}} \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} \quad (1), \quad \frac{\partial T}{\partial t} = \frac{K_u}{C_{up}} \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} \quad (2)$$

ここで、 K_f 、 K_u : 凍土、未凍土の熱伝導率、 C_f 、 C_u : 凍土、未凍土の比熱を表す。 p は土の密度である。

凍結による潜熱発生についてでは、これを比熱が、凍結深度附近で比熱が大きくなると表した。潜熱発生の範囲を、温度 t 、 $0^\circ C > t > -1^\circ C$ に設定した。この時の熱伝導方程式は、

$$\frac{\partial T}{\partial t} = \frac{K_u}{L \tau_w + \frac{1}{2}(C_{fp} + C_{up}) \partial z^2} \frac{\partial^2 T}{\partial z^2} \quad (3)$$

となる。ここで L : 潜熱、 τ_w : 含水率(全体に占める水の体積)である。以上の構造を図2に示している。

これら3つの偏微分方程式を、前述の2)の境界条件と計算初期に設定する地中内温度分布の初期条件を用いて解所可。

解析は2cm毎に分割し、時間間隔を86400秒(1日)として、図2. 各式の適用範囲と熱容量の分布

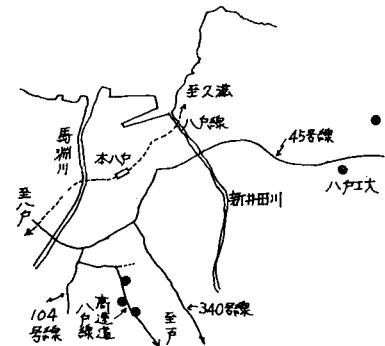
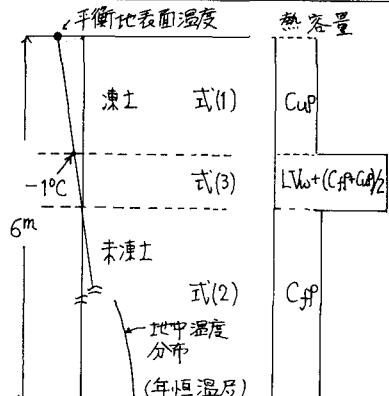


図1. メチレンアルール設置位置(昭和61年度)



差分化し、陰解法を用いて解いている。

このモデルの計算に必要な量は、前述の気象データの他に、土の物理的性質(熱伝導率、比熱) 物理的性質(密度、含水率)である。今回計算には、シルトを想定した、福田らによる^{2),3)}地盤定数をそのまま使用した。このため、現実の地盤とは異なる状況下で推定を行った事となる。しかし、これら、各種パラメータの変化や凍結深の推定に対する影響は、意外に小さい。(例えば、潜熱K大きな影響を及ぼす含水率を0.3, 0.4, 0.5と変化させた推定値は、2cm(約10%)の差しかもたらさない。) この事より、現地・状況は異なるものの表1に示す物理性値で、推定ができるものと考えた。

このモデルは、工学上、凍結深をよりもより多く重要な凍土に有する工に対しても、余り良い結果を示していないと考える。これは、水分移動を考慮していないためであるが、次項に示す可探K、凍土に有する工(ほとんどの設置箇所がこれに相当する)の凍結深の推定にも、地下水位が地表面近傍でなければ、ある程度の精度で、使用可能であるべきよう。

4. モデルによる推定値と実測値の比較

図3は、昭和61年度の推定値(毎日のデータによる。)と実測値の範囲を比較したものである。実測データの範囲はハーチンツマウトものであり、実線が推定値である。ちなみに凍結深の計算は毎日の平均気温でも、月の平均気温でも行える。最大凍結深の推定に関しては、両者差程差は見られないが、毎日のデータでは、図3に示す可探な気温の変動による凍結面の停滞、進展、後退が表現できない。

図4は、暖冬異変といわれる昭和62年度の気温、推定値、実測値の範囲を示した図である。凍結深の絶対値は勿論小さく、年末年始及び1月半ほどの暖い日が続いたところで、凍結は消滅している。推定値もこの様な変動を充分にシミュレートしている。しかし、計算そのものは、図4の様な急激な気温の変化については、平衡地表面温度を求める事はできず、適当な回数の反復計算で、打ち切つ以下、地中温度分布を求めている。

今まで得られた結果の中で、最も重要なと思われる事は、土の凍結深成、予測の中では取り扱う事のできない要因(例えは、木の影になつて日が当らない。北向き斜面で日が当らない。)に大きく支配され、変動可能な事である。その地域での最大凍結深という考え方が現在の主流であるが、これらの要因の影響も考慮する必要がある。
謝辞 推定に用いたプログラムは北大低温研究室(福田氏)により提供されたものである。現地観測は昭和61年度に福田・成澤両君、昭和62年度は周山君により実施された。以上、記して、謝意を表する。

- 参考文献
- 1) 日本道路協会:「道路工工、道路排水工指針」、1979.
 - 2) 福田・石崎:「平衡地表面温度による土壤凍結深推定モデル」、雪氷、42巻2号 PP71~80
 - 3) 木下誠一:「凍土の物理学」第5章、凍結と凍土の数的解析

表1: 土の物理性値

含水率 (Tw)	0.3 (m ³ /m ³)	
熱伝導率	凍土 (K _f)	0.00144 (cal/cm sec °C)
	未凍土 (K _u)	0.00108 ("")
熱容量	凍土 (C _f)	0.50 (cal/cm ³ °C)
	未凍土 (C _u)	0.60 (cal/cm ³ °C)

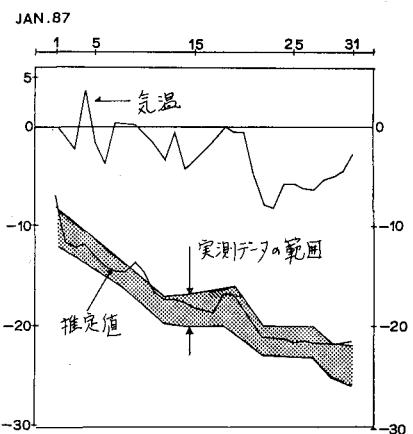


図3 モデルによる推定値と実測値(昭和61年度)

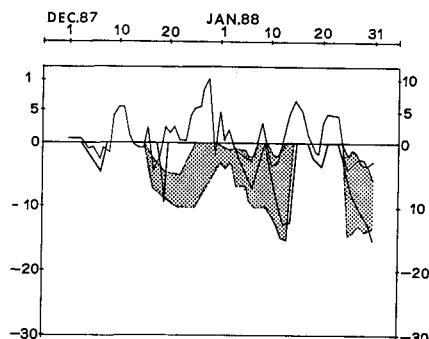


図4 モデルによる推定値と実測値(昭和62年度)