

**PRAKIRA CUACA AM MENGGUNAKAN
MODEL BAROTROFIK DUA TINGKAT**

SUSILA BAHRI

**SARJANA SAINS
UNIVERSITI PUTRA MALAYSIA
1998**

1100011644

CN 2

tesis

QC 995.5 .B3 1998



1100011644

Prakira cuaca am menggunakan model barotrofik dua tingkat /
Susila Bahri.



PERPUSTAKAAN

KOLEJ UNIVERSITI SAINS & TEKNOLOGI MALAYSIA
21030 KUALA TERENGGANU

1100011644

PERPUSTAKAAN

KOLEJ UNIVERSITI SAINS & TEKNOLOGI MALAYSIA
(KUSTEM)

Pengarang	SUSILA BAHRI	No. Panggilan
Judul	Prakira cuaca am menggunakan model barotrofik dua tingkat / mensimulasikan model - -	QC 995.5 SST
Tarikh	Waktu Pemulangan	Nombor Ahli Tanda tangan

TESIS

**PRAKIRA CUACA AM MENGGUNAKAN MODEL BAROTROFIK
DUA TINGKAT**

Oleh

SUSILA BAHRI

Tesis Yang Dikemukakan Sebagai Memenuhi Syarat Untuk
Mendapatkan Sarjana di Fakulti Sains dan Sastera Ikhtisas
Universiti Putra Malaysia Terengganu

Disember 1998

FBAT100011

PRAKATA

Dengan nama Allah yang Maha Pengasih dan Maha Penyayang, Alhamdulillah dan syukur ke hadrat Allah yang telah memberikan nikmat dan ketabahan kepada saya, maka dengan izinnya tesis ini dapat disiapkan. Iringan doa kesejahteraan ditujukan kepada arwah ayahanda Dr. Hj Syamsul B Ar rum ayat 48 (Terjemahan) :

Allah, Dialah yang mengirimkan angin, lalu angin itu ~~anak yang~~ **di menggerakkan awan dan Allah membentangkannya di langit** ~~a demi~~ **menurut yang dikehendakiNya, dan menjadikannya bergumpal-**
gumpal, lalu kamu lihat hujan keluar dari celah-celahnya, maka ~~tinggi~~
apabila hujan itu turun mengenai hamba-hambaNya yang ~~terdapat di~~
Mohd dikehendakiNya tiba-tiba mereka menjadi gembira. ~~sepansang~~
penyelidikan ini dijalankan dan Dr Khalid Samo, Dr Mohd Nasir Saadon, Encik Idham Arif Ilyas sebaik ahli jawatankuasa di atas sumbangan langsung dari segi tenaga dan idea sepanjang kerja-kerja menyiapkan tesis ini dijalankan. Ucapan terimakasih juga ditujukan kepada semua keldudukan UPM. Disediakan semoga Allah S.W.T memberkati kita semua.
Pada Dedikasikan tesis ini buat suami tercinta **Erison S.H**, ananda ~~yang~~
tersayang **Addiena Syamila** serta agama, bangsa dan negara.

PENGHARGAAN

Seterusnya ucapan terima kasih khusus kepada Prof. Dr Sulaiman Mohd Yassin, Dr. Hj. Idham Ilyas dan Sastera Iktisad yang telah Dengan nama **Allah** yang Maha Pengasih dan Maha Penyayang. Alhamdulillah dan syukur ke hadrat **Allah** yang telah memberikan nikmat dan ketabahan kepada saya, maka dengan izinNya tesis ini dapat disiapkan. Iringan doa kesejahteraan ditujukan kepada arwah ayahanda Dr. Hj Syamsul Bahri S.H, dan arwah ibunda Hjh Salbiah serta abang Sempurna Bahri SE, Akt. Tidak lupa buat suami tersayang Erison S.H yang juga sedang berjuang meneruskan pelajarannya. Buat anak yang dikasihi Addiena Syamila yang memahami tugas mama dan papa demi masa depan kita bersama.

Di dalam ruangan ini, ingin saya merakamkan setinggi penghargaan dan ucapan terima kasih kepada Prof. Madya Dr Ismail Bin Mohd selaku penyelia di atas tunjuk ajar serta bimbingan sepanjang penyelidikan ini dijalankan dan Dr Khalid Samo, Dr Mohd Nasir Saadon, Encik Idham Arif Ilyas selaku ahli jawatankuasa di atas sumbangan langsung dari segi tenaga dan idea sepanjang kerja-kerja menyiapkan tesis ini dijalankan. Ucapan terimakasih juga ditujukan kepada semua kakitangan UPM. Didoakan semoga **Allah S.W.T** memberkati kita semua. Penghargaan kepada kerajaan Malaysia di atas bantuan kewangan menerusi IRPA.

Seterusnya ucapan terima kasih diunjurkan khusus kepada Prof. Dr Sulaiman Mohd Yassin, Dekan Fakulti Sains dan Sastera Ikhtisas yang telah banyak membantu penulis dan keluarga selama melanjutkan pelajaran.

Akhirnya ucapan terima kasih juga disampaikan kepada Universitas Andalas Padang, yang telah memberikan sumbangan dan cuti belajar sehingga sempurnanya penyelidikan ini.

Persamaan Gerakan R	KANDUNGAN	13
Persamaan Komponen	Mukasurat	
PENGHARGAAN		iii
SENARAI ISTILAH		viii
SENARAI RAJAH		xv
ABSTRAK		xvi
ABSTRACT		xviii
Pengembangan Bentuk Persamaan Gerakan		35
BAB	EDARAN DAN PUSARAN	42
1	PENDAHULUAN	1
	Latar Belakang	1
	Kaedah Prakira Cuaca	2
	Model Prakira Barotrofik Dua Tingkat	2
	Pernyataan Masalah	4
	Kepentingan Kajian	4
	Objektif Kajian	4
	Rancangan Tesis	4
2	PERSAMAAN ASAS	6
	Pengenalan	6
	Persamaan Gerakan Mutlak	7
	Pecutan Gerakan Relatif	10

Persamaan Kuasi Geostrofik.....	73
Model Barotrofik.....	79
Model Barotrofik Dua Tingkat.....	81
Peta Konformal.....	86
Prosedur Pengiraan.....	89
Sistem Persamaan Linear.....	96
Kaedah Gauss-Jordan Terturun.....	97
5 PENGOLAHAN DATA.....	100
Pengenalan.....	100
Data dan Titik-titik Grid.....	101
6. KESIMPULAN.....	114
Ringkasan.....	114
Kesimpulan.....	115
Cadangan Kajian Masa Hadapan.....	116
RUJUKAN.....	117
LAMPIRAN.....	120
A. Vektor dan Operasi.....	121
B. Program Edaran Mutlak dan Penentu Jacobian.....	133
C. Program Gauss-Jordan Terturun.....	136
VITA.....	139

SENARAI ISTILAH

m	: jisim
ρ	: ketumpatan
V	: isipadu
V	: halaju
u, v	: komponen halaju mengufuk ke timur dan utara
w	: komponen halaju mencancang
u, v, w	: komponen pecutan ke timur, utara dan ke atas
t	: masa
p	: tekanan
x, y, z	: paksi-paksi ke arah timur, utara dan atas
F	: geseran
F_x, F_y, F_z	: komponen geseran ke arah timur, utara dan atas
ϕ	: upaya kegravitian
α	: isipadu khusus
Ω	: halaju sudut bumi
$\Omega_x, \Omega_y, \Omega_z$: komponen-komponen halaju sudut bumi ke timur, utara dan ke atas
i, j, k	: vektor unit untuk paksi x, y, z

φ	: latitud
g	: pecutan graviti
div , D	: kecapahan
dW	: panas yang ditambahkan atau dihilangkan
c_v	: panas khusus pada isipadu malar
c_p	: panas khusus pada tekanan malar
T	: suhu
T_o	: suhu awal
dL	: perubahan isipadu khusus
R	: pemalar gas
E	: entropi
E_o	: entropi pada tekanan awal p_o dan suhu T_o
θ	: suhu keupayaan
γ	: kadar suhu lelap
γ_d	: kadar adiabatik kering
γ_s	: kadar adiabatik jenuh
d/dt	: pembezaan keseluruhan
$\partial/\partial t$: pembezaan separa
Z_p	: tinggi pada permukaan isobar

Z_0	: tinggi pada permukaan isentrofik
M	: keupayaan "Montgomery"
f	: parameter Koriolis pada latitud ϕ
F	: aliran di sepanjang lengkungan
C	: edaran relatif
V_s	: komponen halaju bagi suatu panjang lengkungan
δr	: unsur garis pada suatu lengkungan
L	: panjang lengkungan
\mathbf{q}_n	: vektor kepusaran yang tegak lurus pada satah
δA	: luas rantau kepusaran
$\bar{\mathbf{q}}_n$: nilai purata \mathbf{q}_n per unit masa
V_e	: halaju permukaan bumi
V_a	: halaju mutlak udara
\mathbf{q}	: kepusaran relatif
\mathbf{q}_e	: kepusaran permukaan bumi
Q_a	: kepusaran mutlak
Q_n	: komponen kepusaran mutlak yang tegak lurus ke permukaan bumi
U_a, V_a	: komponen kepusaran mutlak yang tegak lurus ke permukaan bumi pada daerah asal pergerakan
q_n	: kepusaran relatif yang tegak lurus terhadap

N_0	permukaan bumi per unit luas
Q_z	: kepusaran mutlak pada latitud ϕ
q_z	: kepusaran relatif pada latitud ϕ
\dot{V}	: perubahan halaju (pecutan) relatif terhadap masa
∇	: grad/ del
\dot{C}	: pecutan edaran
V_x, V_y, V_z	: komponen daya Koriolis ke timur, utara dan ke atas
q_x, q_y, q_z	: komponen kepusaran relatif pada paksi x, y dan z
V_n	: komponen halaju yang tegak lurus terhadap lengkungan
α_p	: halaju tegak pada paksi p
A, V_0	: perluasan lengkungan per unit masa
A_E	: unjuran A pada satah khatulistiwa
ψ	: sudut dari paksi polar ke vektor unit n
S	: jumlah solenoid
C_a	: edaran gerakan mutlak
Q_n	: perubahan komponen kepusaran mutlak disepanjang vektor unit n terhadap masa
u_o, v_o	: komponen halaju pada daerah asal pergerakan angin
p	: an pada tingkat tertentu

N_n	: jumlah solenoid per unit luas
E	: jejari purata rajah bumi
β	: parameter Rosby
f	: perubahan parameter Koriolis terhadap masa
q	: perubahan kepusaran relatif terhadap masa
$\dot{\phi}$: perubahan latitud terhadap masa
ω	: komponen halaju tegak disepanjang paksi p
q_x, q_y, q_z	: komponen kepusaran relatif pada paksi x, y dan z
Q_p	: kepusaran pada permukaan isobar
ω_p	: komponen halaju tegak pada paksi p
u_g, v_g	: komponen-komponen mengufuk halaju relatif geostrofik ke arah timur dan utara
Q_{g0}	
Z	: tinggi geopotensial
Q_g	: edaran geostrofik
J	: jacobian
$\dot{\theta}$: perubahan suhu keupayaan terhadap masa
σ	: ukuran kestabilan statis
\bar{D}	: kecapahan purata pada masa $t - df$
p	: tekanan pada tingkat tertentu

V_{gs}	: halaju angin geostrofik disepanjang lengkungan
ds	: unsur garis pada lengkungan tertutup L di bumi
x', y'	: koordinat pada peta konformal
V_g'	: halaju angin geostrofik pada peta konformal
q_g'	: kepusaran relatif geostrofik pada peta konformal
u_g', v_g'	: komponen halaju relatif geostrofik ke arah timur dan utara pada peta konformal
A'	: luas pada peta konformal
L'	: lengkungan pada carta konformal
$V_{gs'}$: komponen tangensial dari V_g'
m	: ukuran peta konformal
Q_{g0}	: kepusaran geostrofik pada titik pusat grid
f_0	: parameter Koriolis pada titik pusat grid
H	: jarak mengufuk
J_0	: Jacobian pada titik pusat grid
Z_{t+dt}	: tinggi geopotensial pada masa $t + dt$
Z_{dt}	: tinggi geopotensial pada perubahan masa dt
Z_{t-dt}	: tinggi geopotensial pada masa $t - dt$

SENARAI RAJAH

Rajah	Mukasurat
Z_0	2.1. Hubungan pertama antara tinggi geopotensial pada masa $t = 0$ 10
$Z_{(i,j)}$	dengan pecut: tinggi geopotensial pada grid (i,j)
$Q_{(i,j)}$	2.2. Komponen halus edaran mutlak pada titik grid (i,j) 15
$J_{(i,j)}$	2.3. Kaitan geraka: Jacobian bagi titik grid (i,j) 31
	3.1. Aliran dan edaran bendalir..... 43
	3.2. Perubahan rangkaian partikel..... 44
	3.3. Edaran di sepanjang batas suatu unsur luas..... 46
	3.4. Hubungan kepusaran dan edaran..... 48
	3.5. Luas pengembangan edaran..... 51
	3.6. Diagram Isipadu khusus dan tekanan..... 53
	4.1. Lapisan permukaan Isobar..... 82
	4.2. Peta konformal..... 87
	4.3. Grid beza hingga..... 90
	4.4. Titik-titik grid pada rantau dan sempadan ramalan..... 95
	5.1. Contoh titik-titik Grid..... 101

SENARAI RAJAH

Rajah	Mukasurat
2.1. Hubungan pecutan gerakan mutlak.....	10
2.2. Komponen halaju sudut.....	15
2.3. Kaitan gerakan dengan permukaan tekanan.....	31
3.1. Aliran dan edaran bendaril.....	43
3.2. Perubahan rangkaian partikel.....	44
3.3. Edaran di sepanjang batas suatu unsur luas.....	46
3.4. Hubungan kepusaran dan edaran.....	48
3.5. Luas pengembangan edaran.....	51
3.6. Diagram isipadu khusus dan tekanan.....	53
4.1. Lapisan permukaan isobar.....	82
4.2. Peta konformal.....	87
4.3. Grid beza hingga.....	90
4.4. Titik-titik grid pada rantau dan sempadan ramalan.....	95
5.1. Contoh titik-titik Grid.....	101

gerak Abstrak tesis yang dikemukakan kepada Senat Universiti Putra Malaysia Terengganu bagi memenuhi syarat mendapatkan Ijazah Master Sains.

persamaan-persamaan ini diubah menjadi suatu formula. Selanjutnya persamaan-persamaan ini dapat dilakukan dengan

PRAKIRA CUACA AM MENGGUNAKAN MODEL BAROTROFIK

persamaan-persamaan beza hingga ini dapat dilakukan dengan

DUA TINGKAT

menggunakan grid-grid yang dipilih dengan suatu ukuran mesh. Akhirnya,

Oleh

untuk menyelesaikan persamaan-persamaan ini digunakan kaedah Gauss-

SUSILA BAHRI

Jordan terturun.

1998

Penyelia : Prof. Madya Dr Ismail Bin Mohd

Fakulti : Fakulti Sains dan Sastera Ekonomi

Model prakira cuaca jangka pendek yang digunakan disini adalah model barotrofik dua tingkat. Model ini digunakan kerana ia dapat memberikan penghampiran bagi keadaan udara pada beberapa tingkat isobar yang lebih tinggi. Dengan menggunakan penghampiran beza hingga ini, persamaan kecapahan kuasigeostrofik dan persamaan termodinamik yang merupakan persamaan-persamaan prakira bagi tiap tingkat tersebut dapat ditentukan. Persamaan prakira kemudian dapat diselesaikan dengan menentukan kondisi batas samping sehingga

gerakan mencancang udara diperoleh. Dalam hubungan dengan peta konformal, persamaan kuasigeostrofik diubahsuai dengan menggunakan suatu formula. Selanjutnya persamaan-persamaan ini diubah menjadi persamaan-persamaan beza hingga. Ini dapat dilakukan dengan menggunakan grid-grid yang dipilih dengan suatu ukuran *mesh*. Akhirnya, untuk menyelesaikan persamaan-persamaan ini digunakan kaedah Gauss-Jordan terturun.

SUSILA BAHRI

1998

Supervisor : Prof. Madya Dr Ismail Bin Mohd

Faculty : Science and Professional Arts

Forecasting model for the short range weather prediction that is used here is the two level barotropic model. This model is applied because it can give approximation for the air condition covering to some higher isobar levels. By using the finite difference approximation, the *quasigeostrophic* vorticity equations and the thermodynamic equations that constitute forecasting equations for each level are determined. The forecasting