

Последовательное приближение расчетной скорости ветра к реальной

Геострофический ветер — выше слоя трения при малой кривизне потока

Градиентный ветер – выше слоя трения при большой кривизне потока (молодой циклон)

Геострофический ветер с поправкой на трение – у земной поверхности:

V = Vreoctp. K

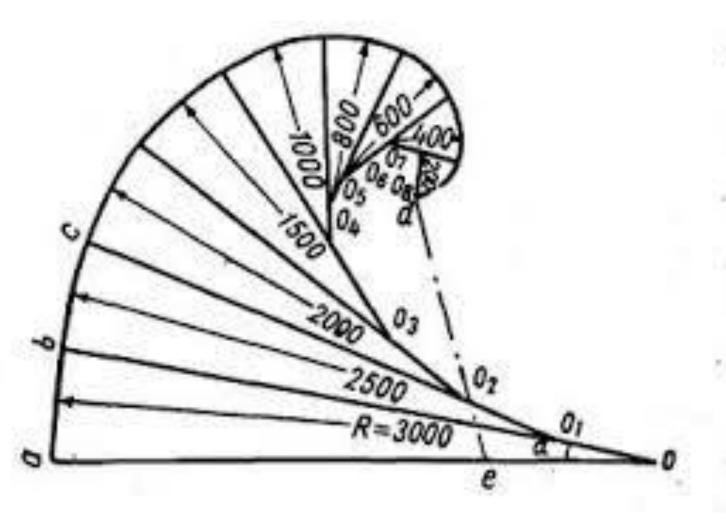
Эти приближения позволяют рассчитать среднюю скорость ветра на весь срок прогноза

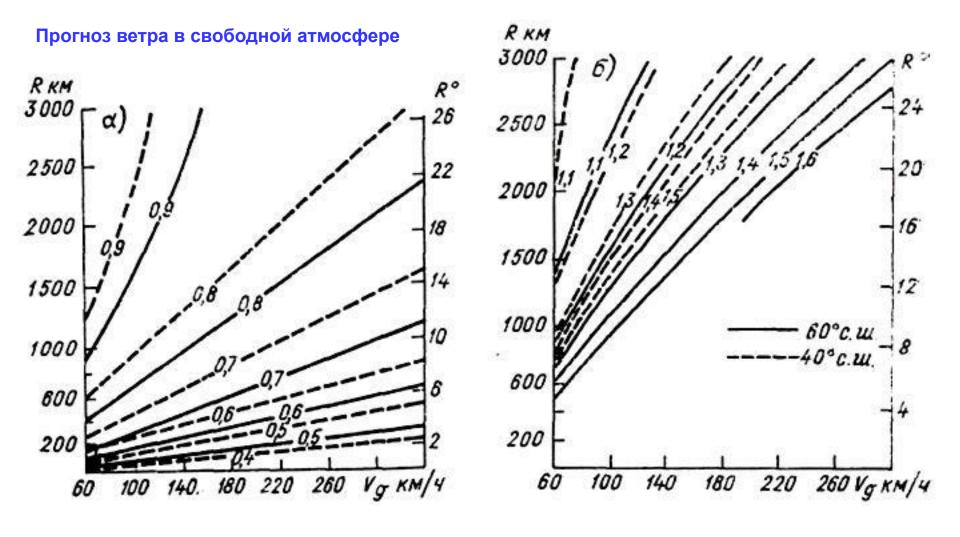
Для прогноза ветра учитывают:

- Изменение барического градиента
- Изменение термординамической устойчивости воздушной массы в приземном слое (с возрастанием неустойчивости вм ветер в приземном слое усиливается, а его направление приближается к направлению геострофического ветра)
- Усиление ветра при прохождении атмосферного фронта
- Суточный ход ветра (днем усиление, ослабление ночью, зависимость от суточного хода температуры и неустойчивости воздушной массы)
- Влияние орографии поверхности
- Кривизна траекторий движения воздуха (циклоническая –ослабляет ветер, антициклоническая- усиливает)
- Отклонение ветра от изобар

Прогноз ветра базируется на прогнозе градиента давления, на основании которого рассчитывают геострофический ветер

Прогноз ветра в свободной атмосфере рассчитывают по прогностическим картам, как скорость геострофического ветра. При большой кривизне изогипс переходят от геострофического ветра к градиентному.





Номограммы для определения коэффициентов перехода от геострофического ветра к градиентному при циклонической (б) кривизне изогипс.

R - радиус кривизны изогипс в километрах и градусах меридиана, Vg - скорость геострофического ветра.

Прогноз ветра у поверхности земли

Расчет средней скорости ветра с учетом особенностей синоптической ситуации по методу Е.П.Веселова

$$V = V_1 + \Delta V_{KP} + \Delta V_{\Phi P} + \Delta V_{HC} + \Delta V_{OGM} + \Delta V_{KB},$$

Дипломный проект

«Анализ характеристик полярных мезовихрей в районе бухты Тикси»

Выполнила:

Л.С. Волкова

гр: М-63

Руководитель: Ю.В. Ефимова к.г.н., доцент

Цель работы:

- анализ характеристик полярных мезовихрей в районе бухты Тикси
- анализ и сравнение различных методов прогноза штормового ветра в полярных циклонах
- исследование энергетических характеристик полярных циклонов (спиралевидность атмосферных потоков)



ИСХОДНЫЕ ДАННЫЕ

Архив штормовых ситуаций по фактическим синоптическим картам и снимкам искусственного спутника земли за период с 2013 по 2016 год

данные получены с АПК МИТРА ГИСМетео и с АПК «Лиана»



Методы прогноза ветровых характеристик

• Метод Е. П. Веселова

• Метод М. А. Мастерских

• Метод барического градиента

Метод Е.П.Веселова:

$$V = V I + \Delta V \kappa p + \Delta V \phi p + \Delta V H c + \Delta V o \delta M + \Delta V$$

КВ

где V – ожидаемая максимальная скорость ветра при порывах;

 V_1 — основная слагающая скорости ветра, зависит от барического градиента и определяется по графикам с учетом некоторых физико — географических условий по значению ΔP о г Πa / 300 км.

Остальные слагаемые – поправки:

 $\Delta V \ \kappa p$ — поправка на резко выраженную антициклоническую кривизну равную $0.3 \ \Delta P$ о г Πa / $300 \ \kappa m$;

Поправки на максимальные порывы:

Δ V фр– поправка на влияние атмосферных фронтов, 2 м/с;

Δ V нс − поправка на нестационарность барического поля (таблица);

∆ V обм − поправка на межуровенный обмен;

 $\Delta V \text{ obm} = 0.6 \text{ (V max - Vo)};$

V о – скорость ветра, полученная от суммы:

 $V_1 + \Delta V_{Kp} + \Delta V_{\varphi p} + \Delta V_{Hc}$;

 $\Delta V \kappa B$ — поправка на влияние конвективных нисходящих движений.

Метод М.А.Мастерских

$$V_3 \approx 0.7 \sqrt{25 \times (\Delta P^2 + \alpha^2 \Delta t^2) + 64}$$
 (1)

где: ΔP – барический градиент (гПа / 111 км)

 $\Delta t = t \ 1 - t \ 50$ разность между ожидаемыми приземными температурами в пункте, для которого разрабатывается прогноз, и в холодном воздухе на расстоянии 50 км от этого пункта, °C/50км;

α – переводной множитель (в гПа / градус) равный 1;

0.7 – коэффициент трения;

При \triangle P < 2 гПа / 111 км формула (1) имеет вид :

 $\approx 0.7 \times \sqrt{25} \times (P^2 + 0.25 \alpha^2 A t^2)$

Метод барического градиента

тип процесса	первая	Вторая	Общая для всех
	половина	половина	типов процессов
	процесса	процесса	
западный	V=5△Р-3м/с	V=5△Р+3м/с	V=(5+0.4Δt)ΔP
южный,	V=6△Р-3м/с	V=6△Р+3м/с	
северо-			
восточный			
ЮГО	V=7△Р-3м/с	V=7△Р+3м/с	
западный			

V – скорость ветра, Δ \mathbf{P} – барический градиент

Результат прогностических расчетов ветровых характеристик по синоптической ситуации 26 ноября 2013 года

Метод Е.П.Веселова – 30-35 м/с

Метод М.А.Мастерских – завышает – 50 м/с

Метод барического градиента - 20-25м/с

Фактические порывы ветра в зоне мезовихря 32 – 37 м/с

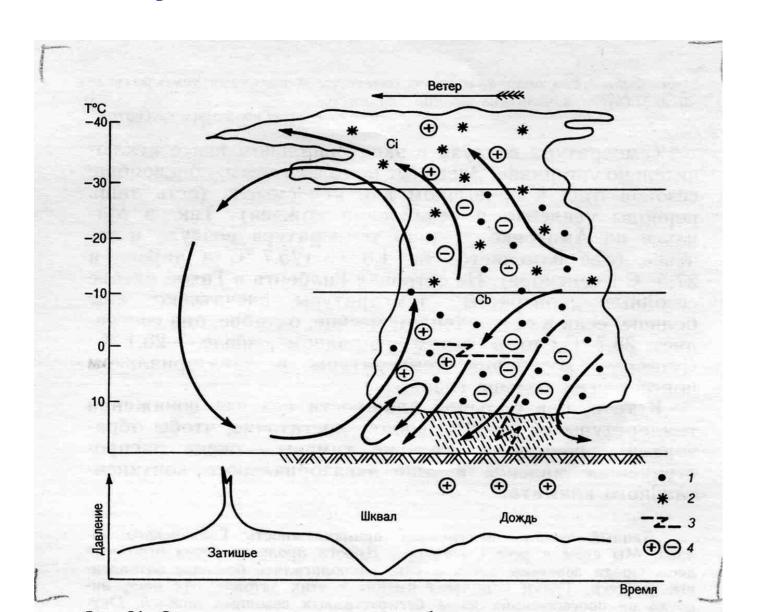
Кацусика Хокусай. Порыв ветра



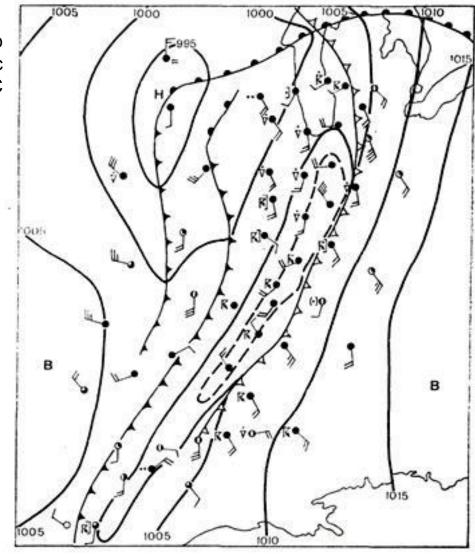
Прогноз шквала

Шквал – резкое кратковременное усиление скорости ветра до 20 м/с и более, возникающее в кучево-дождевых облаках фронтального или внутримассового происхождения

Формирование шквалового ворота в кучево-дождевом облаке



Шквалы связаны с облаками Сb Скорость восх. движений 20-30 м/с Температура -10 -20 С



Пример фронтальной линии шквала с мезомасштабным антициклоном.

Облака шквалового ворота Cumulonimbus arcus



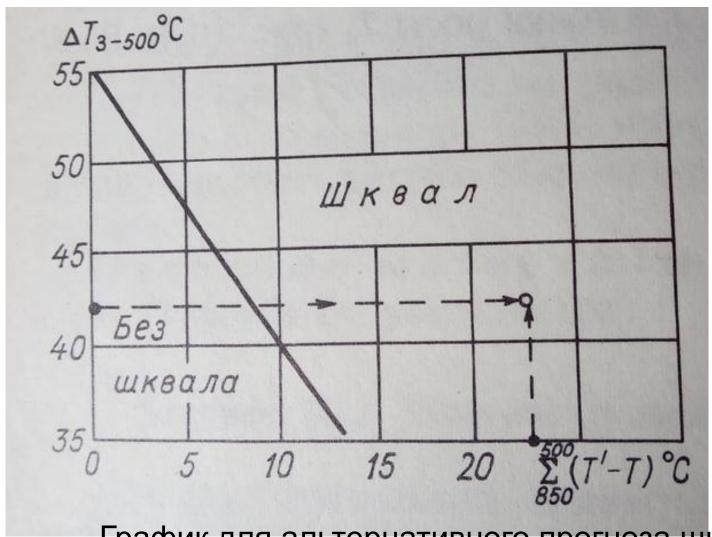


График для альтернативного прогноза шквала Метод Решетова

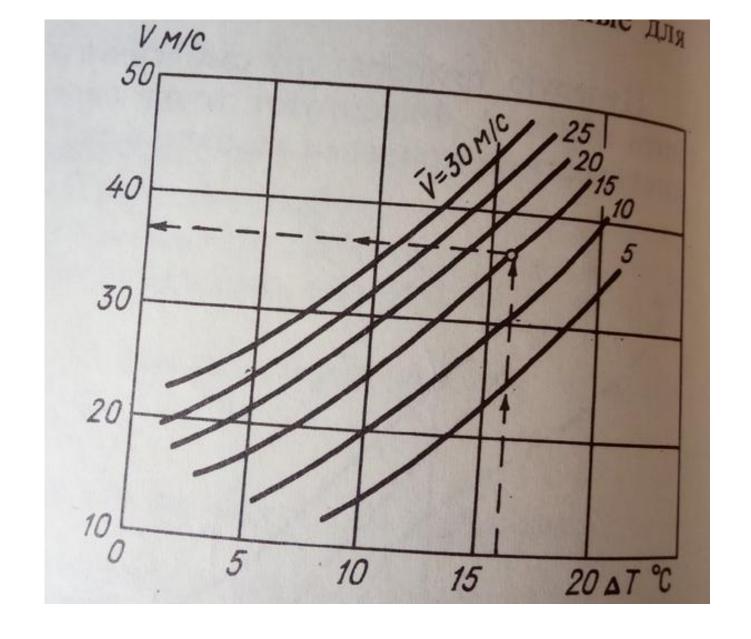


График для прогноза скорости ветра при шквале Метод Решетова

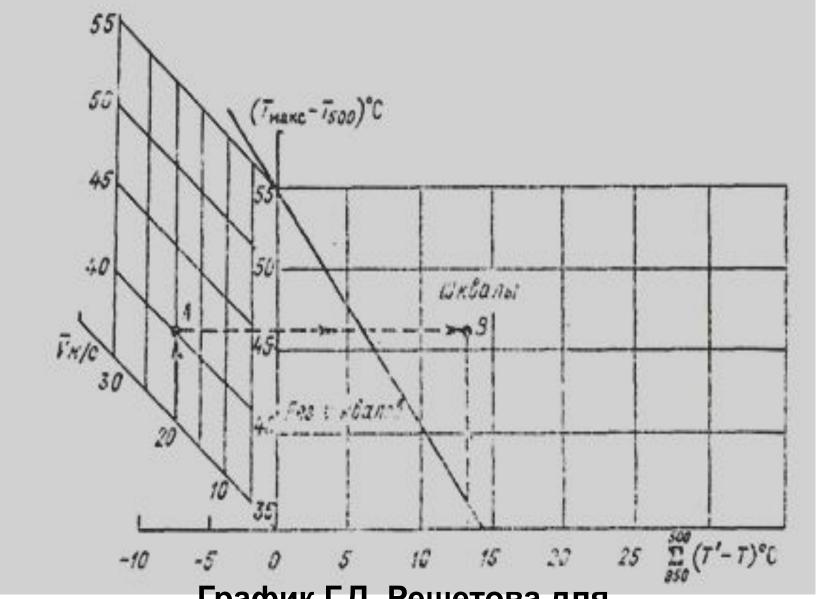


График Г.Д. Решетова для альтернативного прогноза шквала.

Стрелками показан порядок расчета.

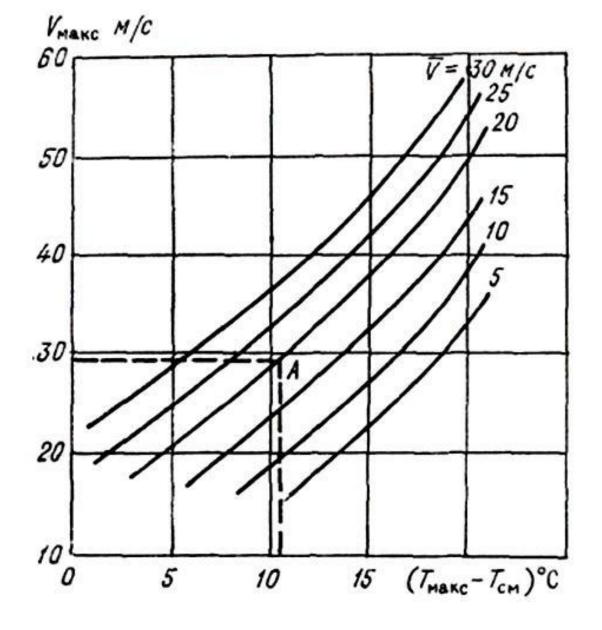


График Г.Д. Решетова для прогноза максимальной скорости ветра при шквале.

Шквал. Дж.Тернер. 1796.



Выбор предикторов в синоптико-статистических схемах прогноза явлений погоды на примере прогноза шквалов

Оправдываемость (%) разделения ситуаций с шквалом и без шквала по дискриминантным функциям с различным набором предикторов.

Предикторы	Оправдываемость разделения
$(T-T_{\rm CM}), (\gamma-\gamma_{\rm Ba})$	60
$(T-T_{CM}), (\gamma-\gamma_{Ba}), T_{KB}$	62 86
$(T-T_{\text{CM}})$, $(\gamma-\gamma_{\text{Ba}})$, T_{KB} , ΔH , H_{KB} , ΔH , H_{KB}	88
$(T - T_{\rm CM})$, $(\gamma - \gamma_{\rm Ba})$ $(T - T_{\rm CM})$, $(\gamma - \gamma_{\rm Ba})$, $T_{\rm KB}$ $(T - T_{\rm CM})$, $(\gamma - \gamma_{\rm Ba})$, $T_{\rm KB}$, ΔH $(T - T_{\rm CM})$, $(\gamma - \gamma_{\rm Ba})$, $T_{\rm KB}$, ΔH , $H_{\rm KA}$ $(T - T_{\rm CM})$, $(\gamma - \gamma_{\rm Ba})$, $T_{\rm KB}$, ΔH , $H_{\rm KA}$, $H_{\rm KB}$ $(T - T_{\rm CM})$, $(\gamma - \gamma_{\rm Ba})$, $T_{\rm KB}$, ΔH , $H_{\rm KA}$, $H_{\rm KB}$	82
$(T-T_{\rm CM})$, $(\gamma-\gamma_{\rm B3})$, $T_{\rm KB}$, ΔH , $H_{\rm KA}$, $H_{\rm KB}$, $\sum_{850}^{300} (T'-T)$	59

Основное правило разработки новых синоптико-статистических методов прогнозов явлений погоды

В целях создания успешных методов прогноза явлений погоды необходимо привлекать для их разработки оптимальное количество физически обусловленных предикторов