



喻 之 編 著

灾害性天气



科学普及出版社

灾 害 性 天 气

喻 之 編 著

科学普及出版社

一九六五年·北京

内 容 提 要

灾害性天气是造成农业减产的主要原因之一，对于其他部门也有很大的破坏性，有时还威胁着人类的生命安全。因此，我们应当了解各种灾害性天气发生的原因和发展的规律，以及防御措施。

本书比较全面地分别叙述了寒潮、霜冻、大风、台风、暴雨、冰雹、干旱风等灾害性天气的成因、演变规律、预测方法以及防御措施，同时，还比较详细地阐述了旱涝的成因及其地理分布。可供具有初中文化水平的干部、各地农业部门、人民公社的有关干部参考。

总号：090

灾害性天气

编著者：喻

出版者：科学普及出版社

(北京市西直门外郝家沟)

北京市书刊出版业营业登记证字第112号

发行者：新华书店

印刷者：北京市通县印刷厂

开本：787×1092 $\frac{1}{32}$ 印张：2 $\frac{7}{8}$

1965年2月第1版 字数：56,000

1965年2月第1次印刷 印数：18,150

统一书号：13051·063

定 价：(2) 0.26元

写在前面

灾害性天气是造成农业减产的重要原因之一，对于其他部门也有很大的破坏性，有时甚至威胁着人类的生命安全。因此，了解灾害性天气发生和发展规律，及时地采取防御措施，就成为我們与大自然斗争中的一个重要問題了。

寒潮、霜冻、大风、台风、暴雨、冰雹、干旱风，以及久旱和久雨，都对生产有一定的破坏性，都可以說是灾害性天气。由于我国的自然环境十分复杂，灾害性天气的季节变化很明显，各地灾害性天气的影响，也因地因时而异。因而，在考虑防御措施时，必須因地制宜，从实际情况出发。

要战胜灾害性天气，首先必須知道为什么会发生灾害性天气，还要知道在什么时间，什么地点将要发生怎样的灾害性天气。其次，还应当知道，对于各种灾害性天气如何采取不同的防御措施，以争取避免或最大限度地减少灾害性天气所带来的灾害。

在这本小册子里，将简单地談一談各种灾害性天气是怎么发生的，对于生产建設，特別是农业生产有哪些危害，以及一些預防灾害的方法。了解了这方面的知識，就能更好地根据灾害性天气变化規律来战胜自然灾害，以减少或避免灾害性天气給我們生产建設上造成的損失。

編著者

一九六四年五月

目 次

写在前面

一	寒潮和霜冻	1
	寒潮和它的发源地	2
	寒潮的爆发路径	6
	寒潮造成的灾害	10
	怎样預防寒潮的灾害	15
二	大风	23
	风的形成及其特性	23
	几种主要大风的类型	29
	我国大风区的分布	33
	怎样預防大风的危害	36
三	干旱风	38
	什么是干旱风	38
	我国干旱风的分布	42
	干旱风的危害及其預防	44
四	旱和涝	46
	旱涝特性	46
	旱涝是怎样产生的	49
	我国旱涝的地理分布	55
五	雷雨	57
	雷雨云是怎样产生的	57
	雷雨云发展的后果	62
	我国的雷雨地区和季节分布	68
	雷雨和农作物的关系	70

六 台风	71
台风是怎样产生的	71
台风结构和它移动的路径	72
台风的灾害及其預防	76
怎样知道台风要来了	79
七 灾害性天气的預報	81
天气觀測	81
天气预报	82

一 寒潮和霜冻

寒潮，就是苏联西伯利亚，或者是蒙古高原、北冰洋和北极地区上空的寒冷空气大规模地向南侵袭的过程。所以，寒潮实际上是冷空气活动的一种方式。但是，并不是每一次冷空气南下都叫做寒潮，只有强烈冷空气的爆发，才称为寒潮。

气象台发布寒潮警报，是有一定的标准的。我国气象部门规定：“凡24小时内温度猛降摄氏10度以上，而最低温度在摄氏5度以下者，称作寒潮。”不过，这个标准只是一个大概的规定，在实际发布寒潮警报时，还须要看季节和各个地区的不同情况作出相应的补充规定。

南下的冷空气，在同暖空气接触的地方形成一个冷暖空气的过渡带，这在气象上就叫做锋。寒潮的前锋地带，冷暖空气相互激荡。暖空气轻，被冷空气抬举向上，就变冷凝结，里面包含的水蒸汽就形成浓密的云层和雨（雪）；又因为在寒潮前锋附近，冷空气向暖空气冲激得很厉害，冷空气流动的速度快，这往往就会形成大风。因此，寒潮前锋实际上就是一条风雨（雪）带。当它到达时，天气变得非常恶劣，刮着大风，落着雨（雪），温度更是剧烈下降。这条风雨（雪）带，长有几百公里到几千公里，风力一般都在6级到8级左右，强的可以达到10级甚至12级。这条风雨带随着冷空气的移动而向低纬度推进。暴冷发生在寒潮前锋到达后，一天内温度可以突然降低六、七度甚至一、二十度；随着冷空气中心的逼近

而越来越冷，形成严寒和霜冻。寒潮侵袭时所发生的这些天气变化，对农业生产以及其他方面的影响都很大，所以它是一种严重的灾害性天气。

冷空气活动对我国的影响并不限于冬季，但以冬季特别强大，影响范围也广，冷空气爆发南下的次数也最频繁。一般它开始于11月，到第二年3月为止，至少有五个月影响着我国整个冬季天气。春季也经常出现入侵我国的大寒潮，不过次数比冬季少，除了大风和降温具有冬季的特征外，下雨(雪)的现象增多。另外，春季特别是晚春时节，天气已逐渐转暖，一旦有强烈寒潮爆发，这时农作物还很幼嫩，经不起暴冷和晚霜(主要是长江以北地区)，必须加以防护。秋季寒潮的爆发，和春季很相似，但没有春季那样强大，不过，因为这时正是农作物成熟的季节，一旦有强寒潮爆发，发生初霜(主要是长江以北地区)，将影响庄稼的收成，所以也需注意防护。夏天虽然也有冷空气南下，但势力不强，很少能达到寒潮标准的。不过，因为入夏以后，我国大部地区是在暖空气控制下，每次南下的冷空气和暖空气冲突，常容易形成持久的下雨区域。盛夏的雷雨活动，也往往和冷空气的南下有关。

寒潮和它的发源地

高纬度地区，特别是南北两极一带，全年阳光几乎没有直射的机会，就是在夏季，太阳也不能升得很高。比如在极地附近的夏季，太阳每天只是在地平线上盘旋。因此极地附近地面所受的日光热要比赤道附近少得多，因而极地温度也比赤道低得多(见表1)；而且这时日光穿过大气的路程很长，

表 1 各緯度平均溫度的分布 (°C)

緯 度	1 月	4 月	7 月	10 月	全 年	海洋平均溫度
北 极	-41.0	-23.0	-1.0	-24.0	-22.7	-1.7
80°	-32.2	-22.7	2.0	-19.1	-17.1	-1.7
70°	-23.3	-14.0	7.3	-9.3	-10.7	0.7
60°	-16.1	-2.8	14.1	0.3	-1.1	4.8
50°	-7.2	5.2	17.9	6.9	5.8	7.9
40°	5.5	13.1	24.0	15.7	14.1	18.5
30°	14.7	20.1	27.3	21.8	20.4	21.3
20°	21.9	25.2	28.0	26.4	25.8	25.4
10°	25.8	27.2	27.0	23.9	23.8	27.2
赤 道	23.5	23.6	25.7	23.5	23.3	27.1

热量大部分被大气层吸收和散射了。所以虽有微弱的阳光，却不能給极地很多的温暖。一进入秋季，地面放射的热量超过了吸收的热量，温度更日渐降低。到了冬季，极地附近一带，黑夜漫长，地面在黑夜所放射的热量，大大超过白天吸收的热量，因此地面温度就显得特別低。西伯利亚大部分地方，一月份平均气温都靠近摄氏零下20度，如西伯利亚的托木斯克是零下19.4度。在个别地区的某些时候，温度可低到零下60度。因为天气严寒，所以河流冻结的时期也很长，西伯利亚的各河流都至少冻结五个月以上，在极北区域，河流在一年中只有四个月可以看到流水，湖沼也冻结起来，土壤冻结的厚度深达几十米。

根据研究的結果，亚洲的寒潮，一部分起源于冰雪封冻的

北冰洋新地島一帶，这里靠近北极地区，有着使空气不断迅速冷却的条件；另一部分起源于西伯利亚东北角的雅納河，这里东面和南面屏列着二、三千米的高山，除了北面的冷空气可以进入外，东南边的海洋空气很难进入起调节作用，这里冷空气在冬季盘据很久，日射又少，是世界上出名寒冷的地方，位居雅納河谷的維尔霍揚斯克，最低温度曾到过摄氏零下70度。

在上述的北极和它以南附近地区的气候条件下，分布在这一带的空气，时间久了，也变得非常寒冷和干燥。寒冷空气不断堆积的结果，就形成一个厚度較大、范围很广的冷空气团。在适当的条件下，就会有一部分冷空气离开它的发源地，大规模地向东南侵袭，这时候寒潮就爆发了。

在什么条件下寒潮才容易爆发呢？

在寒潮爆发前，在西伯利亚一带往往会出现强大的、十分寒冷的冷空气团，因为冷空气密度比较大，所以冷空气团下气压比较高，在气象学上，就把这冷空气团称做冷高压。只要西伯利亚一带地面气压不断上升，气温不断下降，就表示寒潮在孕育成长。但是，寒潮的爆发南下，还需要一定的条件。这个一定的条件，就是大气环流的改变。大气环流，是指各种类型空气在高空或地面上流动的总称。在大气里流动着大小不同类型的气流系统。大型气流系统是环绕整个地球流动的，是世界的；中型气流系统一般是以大洲为范围的；小型气流系统是小范围的，地方性的。这些大型、中型和小型气流共同的交互影响就构成了大气环流。寒潮爆发往往就是整个北半球大气环流的非周期性变化所引起的。至于为什么产生非周期性变化，原因很复杂，有些还是气象学上未解

決的問題，這裡只能簡略地談一下。比如在高空，由於大氣環流的改變而逐漸盛行經向環流，就是說，較大範圍的大氣流动方向，大致與地球上南北方向的經綫平行，這樣北方冷空氣就有南下的機會。當這種經向環流突然發展最盛時，冷空氣就在高空中南北向盛行氣流引導下，大規模爆發南下，形成寒潮。這就是大氣環流的一種非周期性變化。

在地面，冷空氣主力所在地區，大半是高緯度最寒冷的地方，到處冰天雪地，氣溫極低，匯集在這一帶的冷空氣也變得異常寒冷。冷空氣密度大，有向地面下沉的趨向，所以寒潮主力就構成地面上的冷高壓，這種冷高壓本身就有向外流動擴散的趨勢。同時在冷空氣主力的前緣地區，比如在蒙古人民共和國、東海和日本一帶，常是冷暖空氣衝突形成寒潮前鋒的地區，由於鋒面兩側氣流流速的差異，在鋒面上常產生象波浪一樣的擾動，稱為波動。在波動附近，隨著冷空氣的南插和暖空氣的北伸，波動就更加發展。這時，由於波動中心的大量暖空氣被抬舉上升，地面氣壓劇烈下降，波動就發展成為強烈的低氣壓。低氣壓和寒潮的冷高壓之間，氣壓值相差很大，冷空氣就被低氣壓引導爆發南下，形成寒潮。

總之，寒潮爆發，與整個大氣環流中的大、中型的氣流改變和調整有關，也和許多天氣系統（如高氣壓、低氣壓等）的生成、發展有關，它是一個複雜的、大型天氣過程。

當然，上面所講的寒潮爆發形勢是比較典型的，在各種具體情況下要複雜得多。

在寒潮前鋒的地區，冷空氣向暖空氣衝擊得很厲害，一系列天氣變化就是出現在這個寒潮前鋒附近的地區。天氣發生變化時，大片大片的雲彩在天空迅速地掠過，露出青天；而

有时候灰白色的云层短时间布满天空，下着雨或飘着雪，温度突然剧烈下降，并刮起了强烈的大风。随着寒潮前锋的向南推移，当寒潮主力，也就是冷高压中心接近某一个地区时，因为高气压中心气流向外流散，并且自高空下沉，所以风势逐渐减弱，这时天气也就转为碧空无云了。

每次寒潮南下后，经过一定时期，它的严寒和干燥的特性，由于受了南方暖和的地面的影响，就会逐渐消失。即使是势力十分强大的寒潮，受到太阳光热的照射，日子久了，也会变暖的。特别是在南下寒潮势力较弱的情况下，气温更容易升高。这种气温明显升高的现象，就是我们平时所说的“回暖天气”。

在南下冷空气回暖的同时，北方又在积累新的冷空气，孕育着另一次寒潮，当这次寒潮爆发南下时，又带来了一次寒冷。冬季冷空气就是这样循环不息地在变化着，所以，隔一些时候冷空气就要爆发南下一次。

以上所讲的，是冬季常见的冷空气活动情况。但当寒潮源地不断聚集新的冷空气，而经向环流又很显著的条件下，一股冷空气爆发南下后，接着还会有新的冷空气南下，在这种情况下，就没有明显的回暖过程；冷空气前锋附近，南北气流性质差异不太大，除了刮大风以外，很少有雨雪出现，但天气常会变得冷一些，容易形成冬天的干旱。

寒潮的爆发路径

冷空气爆发南下时，如同楔子一样，自北向南或自西北向东南，插入暖空气下面。冷空气向南最突出的地方，就是寒潮主力所在的地方；主力所经过的地方，就是寒潮南下的

移动路徑。

寒潮爆发南下的路徑，每次是不一样的，这决定于当时的各种气象条件。向南爆发的冷空气，范围虽然很广大，它的前鋒东西长度有几百到几千千米，但是冷空气的厚度一般只有二、三千米，就整个大气层來說，还是比較薄的，因此，地形对于移动着的冷空气的移动方向，就有一定的影响，尤其是高大地形，影响更为显著，所以冷空气往往通过群山中地勢較低的缺口，冲到南方来。

經過气象学家对寒潮发源地的研究，侵入我国的寒潮，归納起来，从西到东主要有以下三条路徑(图 1)：

(1) 西路

沿这条路徑南下的寒潮，发源在西伯利亚西北部或北冰洋，經我国新疆北部山脉的缺口侵入东南地区。当冷空气主力越过祁連山和阿尔泰山之間，抵达甘肃酒泉一帶以后，有时成扇形展开越过黃土高原而横扫整个华北，并波及长江以北的地区。能成为这种扇形展开的寒潮，势力都比較强大，可以一直影响到长江以南地区。每年入秋后爆发的第一次比較强大的寒潮，大都是沿着这条路徑南下的，出現的时间一般是在“霜降”前后，也就是十月下旬前后。这时由于寒潮势力比較强，在黃河中下游及苏北、皖北地区，往往发生初霜。沿这条路徑南下的寒潮，侵入到江南地区后，因受到丘陵山地的阻挡，經過长途跋涉到达华南时，势力已大大减弱，因此，风力不太强烈，温度的降低也不太厉害。有时冷空气势力不强，到了甘肃酒泉一帶，因受附近合黎山及祁連山支脉的阻挡，所以主力并不馬上南下，而是停滯下来，分裂为小股冷空气南侵；这样經過几次的分裂后，势力减弱，最后消

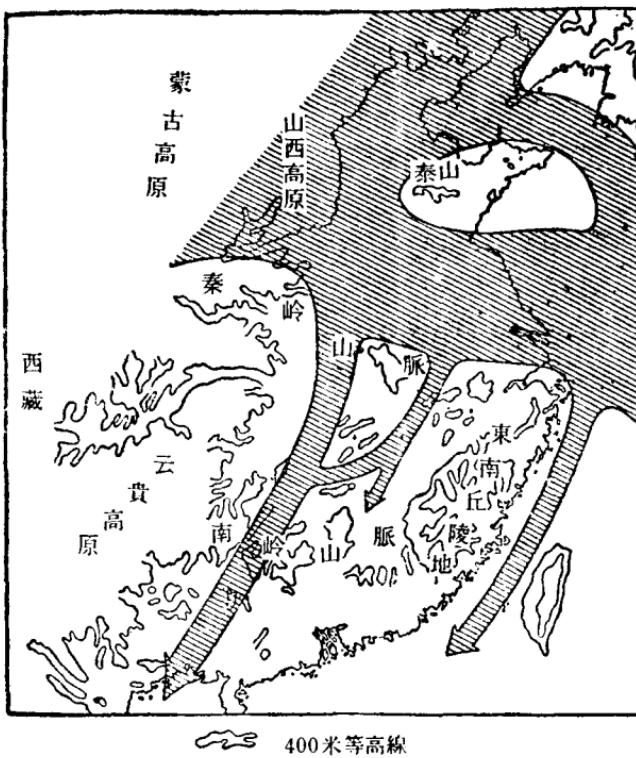


图 1 寒潮侵入我国的主要路径(据卢鋈)

失；有时先以小股冷空气为前导，等后面若干股冷空气汇集后，然后主力随之南下。

(2) 中路

由这一路徑侵入的寒潮，发源在蒙古人民共和国或者苏联西伯利亚的贝加尔湖地区，經过大兴安岭和阿尔泰山間的缺口侵入我国，方向朝南而略为偏东，先經太行山、燕山之間，复經华北平原，而后越过淮河流域。这一路寒潮越过淮河之后，往往成扇形展开，再冲到江南一帶。强烈的冷空气

还可以一直冲到华南，越过南岭山脉到南海。从这条路徑南下的冷空气，势力都較强大，能使华北、华东和沿海地区，刮起6—7級的大风，有时甚至达到9級或10級左右，对航运和沿海渔业威胁很大；而且能使温度剧烈下降。在十一月下旬，沿这条路徑的冷空气南下时，除了福建和浙江南部以外，华东其它地区，一般都能发生霜冻。

(3) 东路

沿这条路徑南下的寒潮，大都发生在早春的时候，隆冬也有出現。它的发源地，一般是在西伯利亚的东北部或鄂霍次克海，有时經過日本海，有时經過我国东北，侵入我国东南沿海一帶。就寒潮本身來說，都不太强烈，但是因为它經過的是光滑的海面，所以在沿海地区，风力非常猛烈。另外，沿这条路徑南下的冷空气，因为势力都不太强，不能很快的赶走南方的暖空气，冷暖空气常常停滯在一地冲突起来，形成較长时间的雨雪天气。

大规模的寒潮爆发，一年平均約有四、五次。第一次大都发生在十月中旬和十月下旬，就是霜降前后，大风的影响范围很广，长江以北的地区几乎都可波及，沿海地带北自渤海，南到台灣海峡，都能受到影响，但是由于温度猛烈下降而发生初霜的地帶，往往只限于黃河流域和淮河流域地区。第二次剧烈的寒潮爆发，一般发生在十一月下旬到十二月上旬，就是小雪到大雪前后，风力比第一次的寒潮更猛烈，温度也更低。不但第一次寒潮爆发时发生初霜的地区，将重新出現比較严重的霜冻，而且长江以南，武夷山和大庾岭等山脉以北的浙江、江西、湖南等地区都要发生霜冻。一月下旬和二月下旬常常有一次强烈的寒潮爆发，四月中旬有时还可能有比

較強的寒潮爆發。這時已經是春天了，因此這個時候爆發的寒潮，往往使早春作物受到嚴重的損害。

總之，在冬季冷空氣可以從北向南侵襲各地，踪迹遍及全國；越是靠近暖季，南下冷空氣的路徑越是偏西。此外，冷空氣南下和霜凍的形成關係是很密切的，几乎所有的霜凍都是在冷空氣爆發影響下形成的。在黃河和長江流域，有霜的日子總是在廣大地區同時出現，並且都是發生在有寒潮的時候。因此能掌握到寒潮的動向，也就能做出霜凍的預報。

冷空氣爆發南下的速度，每次都不一樣。強烈的寒潮向南移動的速度，一般是比较快的，平均每小時移動四、五十公里左右。有時第一天前鋒還在河套、包頭一帶，第二天就可以移到山東半島，第三天可能已越過長江侵襲到江南。有時候冷空氣並不是一下子衝過來的，往往抵達秦嶺和泰山一帶，因為地勢的阻擋，可能停滯6—12小時，抵達南嶺山脈時又可能停滯半天到一天；有時在河套、包頭一帶來勢凶猛，但是很快就在秦嶺一帶減弱，就地消失或者向東移入渤海或黃海上空，長江流域受不到影響。總之，寒潮的強度、動向和速度是受當時的種種氣象條件決定的。

寒潮造成的災害

寒潮是一種對人類極有危害的天氣現象。寒潮經過的地區，多半是人口集中的內陸，所以更應引起我們重視。寒潮造成災害的主要原因，是由於它在南下過程中發生大風、沙暴、暴冷和霜凍等天氣現象所致，現在分別談談它們的危害情形：

(1) 大風

当寒潮前鋒到达的时候，天空会突然变得很灰暗，黑云从北方推过来，因为冷空气主力的迅速南流，所以接着西北风也怒吼起来，并且越刮越强。这种既强烈又干燥的冷风，在华北称做“朔风”，一般风力有6級到8級，最大可以到达12級或以上。1925年1月6日寒潮爆发到北京的时候，风力曾到达12級。1935年5月11日的一次春季寒潮，南京也刮过12級的大风。强风持續的时间，一般都在一天左右，在沿海一帶可以持續三、四天。当寒潮从西伯利亚流到华北平原、长江中下游一帶，因为地势平坦，风力便要大些；在光滑的海面上，空气流动得快，风力也就更大。10級大的风力，吹在一垛3米見方的墙上，可以产生四、五百公斤的压力，这样强大的寒潮大风，在陆上就能把簡陋的房屋吹坍，树木吹倒，农作物吹毁，电线杆吹断，飞机、火車和船只的航运也会因而脫班誤点，甚至造成損失；对海上漁民作业，更有极大的危害，往往因为大风突然发生，漁船来不及躲避，而遭受到严重的損失。

(2)沙暴

有时，寒潮南下不一定有雨雪而发生“沙暴”。这是因为寒潮經過蒙古、新疆的沙漠地区时，狂风刮起了滾滾的黃沙；到了西北黃土高原后，狂风又繼續刮起疏松的黃土。因此，沒有雨雪的寒潮，在长江以北地区，往往黃沙滿天飞揚，这种現象称为“沙暴”。“沙暴”的发生，一方面刮走土壤表面的細土，大大地減少了土壤的肥沃性，另方面滾滾的黃沙南下时，还会淹没沿途的田园；在春天的时候，幼弱的农作物新苗，更容易被干燥的黃沙打死。沙暴还严重地影响到牧区的人畜安全。