

沙地凝結水的特征及其促進試驗

鄭若雷

中国科学院地理研究所(中国科学院治沙队)
民勤治沙綜合試驗站

一九六一年十二月

沙地凝結水的特征及其促進試驗*

鄭若鶴

中国科学院地理研究所(中国科学院治沙队)

民勤治沙綜合試驗站

在极端干旱的沙漠地区，如何充分利用水源是治理沙漠的重大問題之一。沙漠地区的凝結水問題已引起广泛的注意，苏联早在1940年以前就已經着手研究，在我国还是近年来才开展的〔1〕〔2〕〔3〕。

作者等於1961年在甘肃省民勤繼續进行這項研究工作，工作是在綠洲与流沙交界地带的流动沙丘上进行的。該地處於荒漠边缘，在沙漠包围之中。气候干燥，常年雨量不足120毫米，分配极不均匀，明显地集中於8月，該月雨量通常佔年雨量的50%左右。逐年雨量变化亦大，相对年較差达70%左右。最多雨年超过150毫米，最少雨年不足100毫米，絕對年較差在50%以上，屬典型干燥大陆性气候(表1)。

表1 觀測地区气象資料*

緯度	經 度	海拔高度 (公尺)	氣 溫			年降水量 (毫米)	年平均 風速(米 /秒)	干燥度
			1月	7月	年平均			
38°45'	103°06'	13670	-99	238	7.9	119.7	2.6	5.3

*資料取自民勤气象站

觀測工作主要在夏季(6~8月)多雨期間進行。1961年夏季雨量比較正常，達49.8毫米(其中8月份為31.8毫米)，佔多年平均雨量40%以上。因此所得結果是比較多雨条件下的凝結水情況，由於

*參加本工作的尚有中国科学院地理研究所吳中柱同志及兰州大学地质地理系部分实习同学。

該季正值植物生长需水的重要时期，所以意义尤为重要。

觀測工作采用小气候的方法进行，其中水分觀測用称重法及电測法同时进行。由於仪器及觀測方法还不够精密，試驗工作的經驗也不够成熟，加上人員器材的限制，很多問題尚待进一步加以研究。这儿仅从凝結水的形成規律方面先作一个簡約的报道。

一、沙地凝結水的特征

水汽轉变为液态的过程称凝結作用，松散的沙粒与土壤尚有吸附汽态水的作用（称吸湿性），在沙面总的凝水量中包括：大气中水汽在沙面凝結量和沙中汽态水在沙面的凝結量。本文所指的凝結水即包括这两部分的水分組成。關於夜間沙面凝結水的生成，从表2中可以看出。在

表2 1961年夏季沙面凝結水量

月 分	6	7	8	總 計
降水量(毫米)	15·0	3·0	31·8	49·8
总凝水量(毫米)	0·59	0·68	1·58	2·9
日平均凝水量(毫米)	0·0196	0·0219	0·0491	0·0302
凝水量比(%)	3·8	18·2	48	37

觀測期間每天早晨都能發現凝結水的出現；但每天的凝水量又各不相同。凝結水的数量是比較少的，三个月中累积的凝結水总共不过2·9毫米，仅为同期降水量的3·7%，其中以8月份凝結水量最大，达1·58毫米，为同期雨量的4·8%。7月份的凝水量虽然只有0·68毫米，但因同期降水量仅有3·0毫米，故凝水量与同期降水量的比值最大，达18·2%。表2中夏季的日平均凝結量为0·03毫米，並且明显地集中於8月，8月份凝水量佔夏季总凝水量的55%。

表3的資料可以說明凝結水在夜間生成的規律。資料是在干燥的5

月間取得的，該日風速較大，大氣凝結水出現的時間較晚，延續時間也較長。在午夜 1 時以後才由蒸發開始轉向凝結的过程。從大氣中水汽在沙面的凝結來看，凝結現象只延續到 7 時左右。從沙丘內部的水汽在沙

表 3 沙面水分逐時變化(毫米) 1961.5.21-22

時間	19	21	23	1	3	5	7	9	11	13
大氣水凝 結量	0.232	0.173	0.156	0.149	0.149	0.156	0.137	0.095	0.026	0.019
沙中水汽 凝結量	0.113 0.044	0.125	0.113	0.107	0.113	0.107	0.149	0.225	0.201	0.107
總計	0.345	0.298	0.269	0.256	0.262	0.263	0.286	0.320	0.227	0.115
地面溫度 (°C)	14.0	9.0	5.7	3.8	2.2	1.5	12.3	28.5	42.3	46.5
絕對濕度 (0.1米高)	5.2	6.3	6.2	6.9	6.4	6.2	6.1	4.5	5.5	2.6
風速(0.5 米高)	4.1	0.1	1.1	2.1	2.3	3.5	3.6	4.7	3.6	3.7

面凝結來看，凝結現象可延續到 9 時，這主要是由於在 9 時以前沙層的溫度梯度仍指向表面，汽態水的移動方向是由深層向表層凝結。表 3 的資料證明氣候的乾燥程度對凝結水的出現時間也有一定的影響，在乾燥的 5 月份，不象過去多雨的 8 月凝結水在 19 時即開始出現。氣候愈乾燥，凝結水開始出現的時間愈接近最低溫度出現的時間。

表 4 指出，由兩部分水分組成的沙面凝結水比重各佔一半的結論〔1〕不是無可指責的個別日期兩者比重的最大差異可達 60% 以上。如 9 月 4 日，沙中汽態水凝結量為 0.002 毫米，大氣水汽凝結量達 0.008 毫米，成 1 与 4 之比。表 3 還指出，在不同的干沙層厚度下，沙中汽態水凝結量有顯著的差異；雖然各次觀測的小氣候條件不尽相同，但隨著沙面干沙層厚度的增加，沙中汽態水凝結量相應地減小是很明顯的。例如，9 月 4 日在干沙層厚度 8~10 厘米時，大氣中水汽凝結量佔 81%，沙中水

表4 不同来源水汽凝水量比較

日期 (日/月)	干沙 厚度 (厘米)	凝結水量(毫米)			凝結水所佔 (%)		觀測時氣象條件 (8時)		
		沙中 汽态水	大汽水	總計	沙中汽 态水	大汽水	相對 濕度	風速	最低 溫度
4 / 9	8~10	0.002	0.008	0.0105	19.0	81.0	81	1.7	8.8
19 / 9	6	0.0313	0.044	0.0753	41.6	58.4	84	1.7	7.2
16 / 9	4~5	0.0548	0.037	0.0918	59.7	40.3	78	1.5	7.5
14 / 9	3	0.0528	0.0154	0.0682	77.5	22.5	91	2.0	10.5
11 / 9	0	0.0252	0.0101	0.0353	71.4	28.6	81	1.9	~
12 / 9	0	0.0228	0.0720	0.0948	24.1	75.9	99	0.0	~
平均		0.0315	0.0312	0.0627	50.2	49.8	~	~	~

汽凝結量只佔1.9%，在总的凝水量中有4/5的水汽是來自大氣中。又如9月14日在干沙厚度為3厘米時，沙中汽态水凝結量佔77.5%，大氣中水汽凝結量只佔22.5%。如果暫不考慮近地面風速、空氣濕度和地面溫度等小氣候條件的影響，總凝水量與干沙厚度的相關性如圖1所示。

圖1 沙面總凝水量與干沙厚度相關曲線圖

干沙厚度所以对沙面总凝结水量有显著的影响，主要是因为干沙层愈厚时，沙中下层汽态水愈不易通过上面的干沙层而上达地面，参加凝结，因此就减少了向沙面的凝结量。所以随干沙层的加厚，沙中汽态水凝结部分所占的比重逐渐减少。图2即表示了在总凝结水量中沙中汽态水凝结量所占的比重与干沙厚度的关系。

图2 沙中汽态水凝结量比重与干沙厚度相关图

由降水和灌溉后凝结水量增加的事实证明，地面因降水或灌溉而十分湿润时，凝结水就显著增加。表5所示，6月1日至21日每5天在沙面上测定的四次凝结水量平均为0.005毫米。降水后第一天（即6月26日）测得的凝水量达0.0813毫米，比前四次观测平均值增加

表5 沙面湿润前后的凝水量（毫米）

	降水前4天	降水后1天	降水后7天	降水后11天	备注
日期	6月21日	6月26日	7月2日	7月6日	6月25日降水15.0毫米 6月1—21日四次平均 凝水量0.005毫米
凝水量	0.002	0.0813	0.0135	0.0067	

1.6倍。以后随沙面的逐渐干燥，凝水量也逐渐减少。如降水后第七天凝水量已减少到0.0135毫米，即比降水后第一天的凝水量减少6倍多，但减少的速度是随天数的增加趋于缓慢。灌溉后湿润地的凝结水变化规律亦相类似，在灌溉后的第三天凝结水量出现最大值，如图3所示。

图3 灌溉前后地面凝结水的变化

控制凝结水形成的小气候条件每天都有巨大的差异，所以不同天气条件下的凝结水数量亦不相同，表5即是不同天气条件下的凝结水资料。对比12日与31日的观测资料不难看出，当湿度与风速条件均相同，但晴天的凝结水量较阴天的多2倍左右。这主要是因为31日是晴天，沙面充分辐射冷却，最低温度较阴天的12日低2·7℃之故。比较21日和31日的资料也清楚显示出风速的影响，这两天的地面最低温度是相同的，21日的湿度虽然较大，但因风速较强，凝水量只有31日的1/5。从图4可以看出风速不同，总凝水量与相对湿度关系曲线

图4 凝水量与相对湿度相关曲线

表6. 不同天气条件下凝结水量

日 期	天 气 型	絕對湿度 (毫巴)	风 速 (米/秒)	地 面 最 低 溫 度(℃)	凝 水 量 (毫米)
7月3日	晴	17.0	0	13.0	0.0235
7月12日	阴	16.8	2.0	16.7	0.0201
7月21日	阴	19.8	4.3	14.0	0.0097
7月31日	晴	16.8	2.0	14.0	0.0488

也是不同的。风速對於凝水量与饱和差关系的影响也相类似(图5)当

图5. 凝水量与饱和差相关曲綫

风速较大时，凝结水量总量较少，这是无可非议的。

作者多次实地观测结果得出，凝结量与空气湿度、风速的关系，可以下列经验关系表示： $W = \frac{a - P_v}{d^b}$

式中 W —沙面大气水汽凝结量。 a —饱和差

a 、 b —系数。 P_v —风速 > 2 米/秒订正系数，小於1。

上述关系中，沙面大气水汽凝结量是在沙面上实际测得，饱和差资料是根据二米高度百叶箱内取得（两资料取得地点相距500公尺左右），因此得出的关系是近似的。根据这个关系可以制出计算凝结量的图表（图5）。公式表明，凝水量和饱和差存在着反比的关系，当饱和差增大时凝水量减小。这种关系在饱和差大于10毫巴时便很不明显，因为这时空气已极端干燥，可供沙面凝结的水汽已很少。当空气湿度很大，趋于饱和时，凝水量的大小几乎与空气湿度无关，这时凝结水形成主要是受风速的大小所控制了。

凝结水（包括大气水汽凝结与沙中水汽凝结）形成后的运动方向亦可分为两部分：一部分在沙面受热后经蒸发又回到空气中；另一部分在沙面受热后以汽态形式向下扩散，遇冷后在沙层中凝成透镜状水体长期保存於沙丘中，可供植物利用。前一部分可称为无效凝结水，后一部分可称为有效凝结水。關於这两部分凝结水的活动状况及比例关系尚待进一步的研究。應該指出，本文上述的凝结水也包括有效与无效两部分。有效凝结水是根据下面的沙缸試驗資料发现的，試驗初期沙缸內装入风干沙，試驗过程中严格防止降水侵入。試驗后期除表面而外，深处水分均显著增加（表7）。特別是底层（50~60厘米）3个月后水分由0.005毫米增加到0.014毫米，增加将近3倍。至8月25日整层水分亦增加1倍多。毫无疑问，水分的增加除大气中水汽凝结而外，别无其他来源。从数量来看大气水汽参与沙中内部的凝结作用十分微弱，在0~60厘米沙层中，三

表7 沙缸中干沙的水分变化(毫米)

深度 (厘米)	0	5	10	15	20	30	40	50	60	总水量
5月26日	0.005	0.005	0.003	0.003	0.005	0.007	0.007	0.005	0.005	0.051
6月25日	0.005	0.007	0.007	0.007	0.009	0.009	0.009	0.010	0.010	0.0816
7月25日	0.003	0.005	0.005	0.007	0.009	0.009	0.009	0.010	0.010	0.0784
8月25日	0.005	0.010	0.010	0.009	0.009	0.014	0.014	0.014	0.014	0.1132

个月由於这种凝結所增加的水量不过0.06毫米。虽然在短时期内这种凝結作用很微弱，但从长年来看，大气凝結水对沙丘水分的补給作用似乎不容忽視的。这种作用可能是沙丘湿沙层水分来源的一个組成部分。这种意見是否正确，尚待更进一步的研究。

二、沙地凝結水的促进試驗

沙面有水分凝結是肯定的事实，只是凝結數量太少。因此，如何进一步促进与提高凝結水等問題，是值得重視和研究的。本試驗是在过去工作基础上进行，試驗包括两个方面：即沙面凝結水的促进与提高，和沙中凝結水的促进与提高。下面先談一談沙面凝結水的促进与提高。

(1)沙面凝結水的促进与提高試驗：

這項試驗是对沙容器用称重法进行的，沙容器中的沙样采用不同的复蓋物及大小不同的粒經，然后对各个容器分別进行称重測定。測定結果表明，采用不同复蓋物和不同粒徑两种措施对沙面凝結都有不同的影响。在不同顏色的复蓋物（灰色的砾石、黑色的煤）下，凝結水量也不同。其中以深色复蓋面的效果較为显著（表8），与对照的沙样比較，最大时可以多出60%以上（7月11~12日）。就从它的平均凝水量0.0462毫米來說，比对照沙样也多19%。灰色复蓋的沙样凝水量也是有所增加的，最大时可比对照沙样多39%。其平均凝水量也比对照沙

表8 不同顏色复蓋面及不同粒徑沙样凝水量(毫米)

对 照 (混合沙 样淡黃色)	不同复蓋物		不同粒徑(毫米)			
	灰色	黑色	<0.1	0.1-0.2	0.2-0.4	0.4-1.0
7月11~12日	0.0201	0.0280	0.0330	0.0290	0.0210	0.0240
7月14~15日	0.0168	0.0190	0.0220	0.0220	0.0220	0.0190
7月23~24日	0.0126	0.0175	0.0168	0.0223	0.0156	0.0100
7月27~28日	0.0285	0.0340	0.0313	0.0363	0.0294	0.0780
8月7~8日	0.1205	0.1203	0.1278	0.1208	0.1108	0.1016
平 均	0.0397	0.0433	0.0452	0.0462	0.0598	0.0345
						0.0304

样多 10%。复蓋面的不同对白天的吸热及夜間的散热均有影响，顏色愈深夜間的散热愈快，自然溫度降低亦愈多，愈利於凝結水的产生。在表8中三种不同顏色的复蓋物，其凝水量以黑色为最大、灰色次之、淡黃色的对照沙样最小。

在不同粒徑的沙中，粒徑愈細，表面积愈大，即水汽可能凝附的沙粒总表面积愈大。表8中小於 0.1 毫米粒徑的，凝水量平均为 0.0462 毫米，較对照沙样(不同粒徑混合)要多 19%，最大可多 77%。当粒徑超过 0.2 毫米时，其凝水量較混合的对照沙样反而減少。凝水量与沙粒粒徑的关系可用图6表示，图6的曲綫表明，凝水量和沙粒粒徑的大小近似成反比关系。

图6. 凝水量与沙粒粒徑的关系

*通过流动沙丘的水分研究发现，沙丘沙层的某一深度均有一层悬着的湿沙层，这层湿沙层的水分来源尚待查明。

上述試驗雖然不是在沙丘上直接進行的；但試驗結果證明了改變沙層的沙粒粒徑、孔隙度和在沙丘表面採取不同措施改變顏色，對凝結水的生成能起一定的促進作用，這就為提高與促進這凝結水的工作提供了理論依據。

(2) 沙中凝結水的促進與提高試驗：

試驗是直接在沙丘上進行的，考慮到由於風沙流活動及沙面的不穩定性，觀測地段選在機械少障（粘土方格狀沙障）固定的沙丘上。試驗主要根據改變溫度對凝結水形成的影响。我們採用不同顏色物復蓋沙面的措施，包括砾石（灰色、平均粒徑約 $0.5 \sim 1.0$ 厘米），煤渣（黑色、平均粒徑約1厘米）及熟石灰塊（白色、平均粒徑約 $1 \sim 2$ 厘米），復蓋面積各 4 平方公尺，厚度 $5 \sim 10$ 厘米。

由於裸沙、砾石、煤渣和石灰四種表面的顏色不同，從而影響著沙中溫度。從四種復蓋物7月份平均沙中溫度來看，早晨7時（日出後）裸沙溫度最低，其中煤渣最高， $10 \sim 20$ 厘米平均比裸沙高 1.3°C （表9）。中午13時的情況則相反， $10 \sim 20$ 厘米裸沙溫度比煤渣要

表9 不同復蓋物下沙中溫度（7月份平均）

地深 時間 段	7時				13時				平均
	10	15	20	平均	10	15	20	平均	
裸沙	23.0	25.0	26.0	24.7	35.2	29.9	28.0	31.0	
砾石	23.9	25.4	26.7	25.1	32.0	28.7	27.1	29.3	
煤渣	24.7	26.4	26.9	26.0	31.3	28.0	26.9	28.7	
石灰	23.9	25.3	25.8	25.0	29.9	27.1	26.1	27.7	

*粘土方格狀沙障是利用粘土在沙丘上構成的土埂，埂高約30厘米，底寬約40厘米，頂寬約10厘米。格的長度、寬度一般為 2×2 米是一種固沙效應較好的機械沙障。

高 3.1°C 。施加复蓋物的結果使得沙中溫度振幅显著減小，在10厘米处，裸沙上平均日溫振幅为 12.2°C ，不同复蓋物下（不算复蓋物的厚度）分别为 8.1°C （砾石）、 6.6°C （煤渣）及 6.0°C （石灰），均減小 6°C 以上。从对比不同深度的沙中溫度发现，复蓋后沙中溫度梯度亦有所改变，裸沙溫度梯度均較复蓋后的大，最大者可达 50% 。决定着汽态水活动的沙中溫度梯度及溫度日振幅的一同減小，必然減弱汽态水的活动和抑制沙中水分的蒸发。應該指出，減弱汽态水的活动对沙中凝結水的形成是不利的，特別是夜間。但是，从抑制蒸发和減弱凝結两方面的程度來看，这种措施对保存与提高沙中水分还是有利的。

表10 不同复蓋物下沙中溫度梯度（7月分平均）

深 度 地 段 (厘米)	7时			13时		
	0~5	10~15	10~20	0~5	10~15	15~20
裸沙	~0.1	~2.0	~1.0	8.6	5.3	1.9
砾石	~0.4	~1.5	~1.3	10.3	3.3	1.6
煤渣	~0.7	~1.7	~0.5	11.5	3.3	1.1
石灰	~0.6	~1.4	~0.5	10.0	2.6	1.0

复蓋面层（0~5厘米）的溫度梯度有如下的特点：其溫度梯度远較复蓋层下的沙层溫度梯度大（表10），白天这种溫度梯度是指向沙层内部的，就是說愈向下层，溫度愈低（表9中7时因正值日出后，故溫度梯度最大值在10~15厘米深处）有利於表面的凝結水向沙中下层凝紧。夜間复蓋面层的溫度梯度經常低於裸沙面，对凝結水的形成十分有利，由於这种溫度梯度白天比夜間大得多（表9），这就更有利於形成在沙面的凝結水向下层傳递。

上述复盖物对溫度梯度及振幅的影响必然导致水分的相应变化，表 1·1 指出，措施后(6月20日～9月7日)的水分均有所提高，在10～50厘米层中砾石复盖面增加水量为1·65毫米，煤渣复盖面为1·02毫米，石灰复盖面仅0·37毫米(只有砾石地段的1/4)。

表 1·1 措施后沙中水分变量(%)

深度	10	20	30	40	50	平均	水量 (毫米)
砾石	0·75	1·29	0·50	-1·03	-0·35	1·16	1·65
煤渣	1·20	0·39	0·37	-0·03	-0·32	1·61	1·02
石灰	0·08	-0·11	-0·06	-0·04	0·40	0·27	0·37

但在同期的觀測資料發現，未加措施的裸沙面水分則減少0·28毫米。表 1·0 同時指出，施加措施後沙層水分有向上層凝聚的現象，除石灰地段外，砾石與煤渣地段在10～30厘米層中水分均明顯增加，而30～50厘米層中水分則相應減少(圖7)。水分的向上凝聚改變了沙層

圖 7· 措施前後水分剖面圖

中的水分結構，未加復蓋物的沙地水分分布非常均勻，等水分淺呈水平走向(圖8)。但復蓋地段在不同深度和日期有閉合濕區出現，位置一

般，在 $30\sim40$ 厘米，这說明沙面復蓋后会导致沙中水分的凝聚。其

图8 不同复蓋面沙中水分分布



中砾石復蓋后較濕層出現在 20 厘米以上，其他復蓋物較濕層雖然仍保持在 $40\sim50$ 厘米的深度，但含水量是增加的。这种現象是由於抑制蒸發與促進凝結水兩方面的作用造成的，水汽在淺層（特別是植物根系分布層）的凝聚對植物的生長是有利的。

前面提到，試驗期降水總量達到 49.8 毫米。可以肯定在凝結水活

动中降水的影响是巨大的，根据6月25日降水15.0毫米的情况看来，裸沙地降水影响深度可达30厘米（連复盖面深度，下同），延續4天。砾石和煤渣复盖地段降水影响深度可达40厘米，延續7天。石灰地段深度10厘米，時間只延續一天（因为熟石灰块結構易松散风化，并具有較大吸水性；形成不良的透水层）。砾石与煤渣孔隙較大，利於雨水向沙中渗透，所以具有很强的保水性。研究証明，一次降水量达5厘米时才能对沙中水分起到补給作用。試驗期中这类降水量總計35.6毫米，去掉降水影响后，从6月20日至9月7日10~15厘米沙层中，有效凝水量只有0.1~0.6毫米，其中砾石复面最大、为0.55毫米，煤渣次之，为0.34毫米，石灰最少为0.12毫米。量虽不多，但和同期裸沙地水分減少0.28毫米相比，仍成鮮明对照。因此，进行沙面复盖措施、改变溫度状况的研究，在抑制蒸发与促进凝結水方面是具有实际意义的。

参 考 文 献

1. 耿寬宏、郑若靄 沙地凝結水的規律及其提高途徑 手稿 1960年
2. 耿寬宏 沙地水分測定及其水分变化規律 地理1期 1961年
3. 青海喀爾木治沙站 沙地湿沙层水分来源問題的討論 油印稿
4. 郑若靄 沙地水分電測法 手稿 1960年
5. 江愛良 “ ” 平衡的一种計算方法 全国地理学术會議文件
6. 耿寬宏、郑若靄 沙地凝結水的形成及其促进試驗 手稿