by. orbi.kr IMIN 943544 무단 전제 및 복제를 금합니다.

1단원
( )의 증거 -해안선 모양의 유사성 -지질 구조의 연속성 -고생물 화석 분포의 연속성 L고생물 화석; ( ), ( ) -빙하의 흔적과 이동 방향
( )의 한계: 원동력을 제대로 설명하지 못함.
맨틀 대류설: 맨틀의 ( )이 부분적 열의 차이로 인해 맨틀의 열대류가 발생한다. ㄴ한계;
해저 지형의 탐사는 음향 측심법을 주로 이용하는데 이 때 수심 d는 ( )이다
해저 확장설: ( )에서 새로운 해양 지각이 형성되고 확장된다. ㄴ증거:
( ): 지구의 표면은 다양한 판으로 구성되어 있으며 이들의 상대적인 운동에 의해지질 현상이 발생한다. 노변환단층, 섭입대 주변의 진원의 분포를 통해 알 수 있다.
( ): 암석에 기록되어 있는 과거의 지구 자기 흔적 ( )를 이용한 대륙 이동 복원은 ( )을 측정해서 알 수 있다. 특히 ( )일수록 ( )가 크다. ( ): 나침반 자침의 N극이 수평면과 이루는 각 ( ): 자북극과 진북면이 이루는 각
지자기의 역전: 지구 자기의 극이 여러 차례 바뀌었음을 알 수 있다. 나극이 현재와 같은 방향으로 배열된 시기는 ( ), 반대 방향으로 배열된 시기는 ( )이다.
해양 지각의 연령은 ( )에서 적고 ( )에서 많다.

```
초대륙 이동의 순서
: 초대륙 로디니아-(
            )-( )-현재의 대륙 분포
초대륙의 분열과 형성은 주기적으로 반복되며 순서는 아래와 같다.
1. 초대륙 아래의 마그마 활동에 의해 ( )가 형성된다.
    )의 이동에 의해 해령에서 (
                           )이 생성되어 해양이 확장된다.
3. 대륙 주변에서 ( )이 섭입되면서 ( )가 발달한다.
4. 해양 지각의 섭입 속도가 확장 속도보다 빠를 때 해양이 ( )된다.
5. 해양 지각이 모두 섭입되면 해양이 소멸되며 대륙부에 ( )산맥이 생길 수 있다.
6. 초대륙이 형성된다.
발산형 경계란, 두 판이 서로 멀어지는 경계이며 맨틀 물질이 ( )한다.
발산형 경계에서 볼 수 있는 구조는 ( ), ( )이다. 특히 대륙 지역의 (
)가 확장되면서 ( )이 생성된다.
( )지진과 ( )이 잘 일어난다.
수렴형 경계란, 두 판이 서로 가까워지는 경계이며 맨틀 물질이 ( )한다.
수렴형 경계에서 볼 수 있는 구조는 ( ), ( )이다.
섭입하는 구간을 ( )라고 한다.
( )지진과 화산 활동이 잘 일어나지만 대륙판과 ( )이 수렴하는 경우는 화산
활동이 잘 일어나지 않는다.
      )란, 판의 생성과 소멸이 없는 경계로 두 판이 서로 반대 방향으로 움직인다.
      )가 주로 형성되고 ( )지진이 잘 일어난다. ( )은 일어나지
않는다.
판 이동의 원동력은 맨틀 대류로, 이 때 작용하는 힘은 아래와 같다.
1.
2.
3.
열점이란 (
                                            )이다.
대표적인 열점 지대는 ( )이다.
풀룪: (
                                  )
풀룸 구조론: 풀룸에 의한 지각, 판의 구조 운동
                                 )이다.
상승하는 풀룸은 ( ), 하강하는 풀룸은 (
슈퍼 풀룸의 역할은 (
                                 )으로 추정된다.
풀룸 구조론의 의의는 판 구조 운동의 원동력을 해석하는 것이다.
```

현무암질 마그마					
-SiO <sub>2</sub> 함량이 (	) 온도가 (	)			
LSiO2 함량과 점	성은 (비례/반비례),	유동성은	(비례/반비례)		
	계와 ( )에서 · )이 하강하여		용융 곡선에 미	<b>라라</b> (	)와 (
	경사가 ( )	000-10			
-마그마가 굳어서	( ), (		)과(와) 같은	암석이 만들어진다	<b>}</b> .
-주로 (산성/중성/	'염기성)암이다.				
안산암질 마그마					
	와 유문암질 마그마으	다 중간 정.	도이며 마그마	가 굳어서 (	), (
, , , , ,	암석이 만들어진다.				
-주로 (산성/중성/	염기성)임이다.				
유문암질 마그마		,			
_ •	) 온도가 ( 경계에서 주로 생성!	•	고서에 따라	경저 브히 자유 m	느 ㅂㅂ ္ㅇ
등에 의해 생성된다		러고 유요	국산에 따다	결정 군외 작용 또	-근 구군 중당
-생성된 화산체의	•				
-마그마가 굳어서	( ), (		)과(와) 같은	암석이 만들어진	다.
-주로 (산성/중성/	'염기성)암이다.				
*섭입대에서는 현-	무암질 마그마가 생성	성될 수 (있	다/없다)		
. – –	지표로 분출하여 빠르	르게 냉각된	된 암석		
-결정의 크기가 (		) (			5 711 - L-1
-(	), (	), (		)와 같은 암석이 존	는세인다.
	지하 깊은 곳에서 천	!천히 냉각	되어 굳은 암	벅	
-결정의 크기가 ( -(	), (	), (		)와 같은 암석이 존	E 지내하나나
(	<i>)</i> , (	<i>)</i> , (			_^11 & -1.
산성암에 많이 분호					)이고
염기성암에 많이 분	문포하는 원소는 (				)이다.
산성암으로 갈수록	- 광물의 정출 온도기	} (	)		
한반도에 존재하는	· 화성암은 크게 (		)에 생성된	! 화산암 지대와 (	
)에 생성된 심성	암 지대로 분류할 수	입다.			
화산암 지대에는 (	) 절리가	발달하며	대표적인 지역	5군데는 아래와	같다.

```
1.
2.
3.
4.
5.
심성암 지대는 ( ) 절리가 발달하며 대표적인 지역 5군데는 아래와 같다.
1.
2.
3.
4.
5.
*백두산 천지의 ( )는 분화구가 함몰되어 생긴 호수이며 한라산 백록담의 ( )는 화산 폭발 과정에서 꼭대기 부분이 날아간 것이다.
```

	부의 힘에 의해 부서 물의 성질이 변하는 )를 촉 되고 유속의 감소에	작용	거 (
퇴적암의 종류는 (	)과 (	)가 있다.	
( )은 자갈, 모래 형태의 퇴적암이다.	, 진흙 등이 운반된	년 후 퇴적되고 속성 작용을 거쳐 생성된	<u>!</u>
( ): 자갈이 쌓여 만들 ( ): 진흙이 쌓여 만들 ( ): 모래가 쌓여 만들 ( ): 화산재가 쌓여 만	들어진 퇴적암 들어진 퇴적암		
( )은 물에 녹아 침전하여 생성된 형태의 퇴적암		산, 산화철, 석회질 등 화학 성분이	
( ), ( CaSO4+2H2O 등으로 구성되어		)가 대표적이며 각각 CaCO3, SiO2, Na	Cl,
( )은 생물의 유현	해가 퇴적되어 만들	는어진 퇴적암이다.	
특히 ( )은 (	)과 (	) 모두에 해당된다.	
속도의 급감으로 인해 ( ( ): 물이나 바람의 어갈린 구조가 생긴다. ( ): 얕은 바다나 ( ): 건조했던 지역	)가 면 기 흐름의 방향이 비 호수였던 지형에서		
선상지; ( 대륙붕: (			)

대륙사면: ( 대륙대: ( 삼각주: ( 석호: ( 사주: (	) ) ) )
습곡: 지구 내부 에너지에 의해 (장력/횡압력)을 받아 생성된 지질 구조 ㄴ배사: 습곡 구조에서 (볼록/오목)한 부분 ㄴ향사: 습곡 구조에서 (볼록/오목)한 부분	
단층: 지층에 힘이 작용하여 끊어진 구조 ㄴ정단층: (장력/횡압력)에 의해 생겼으며 상반이 하반보다 (위/아래)에 존재한다. ㄴ역단층: (장력/횡압력)에 의해 생겼으며 상반이 하반보다 (위/아래)에 존재한다. ㄴ주향 이동 단층: 힘이 ( )방향으로 작용해 두 암반이 스쳐 지나가 ( )방향으로만 이동한 형태의 단층	
( ): 지층이 연속적으로 쌓이다가 퇴적이 오래 중단되거나 지각 변동이 일어난다시 퇴적되어 지층의 관계가 (연속/불연속)적인 구조 ㄴ( ): 상하 지층의 관계가 평행하다. 주로 융기와 침강에 의해 생긴다. ㄴ( ): 지층이 지각 변동을 받아 뒤틀린 후 침식 작용이 일어나 부정합면을 경계로 상하 지층의 기울기가 다르다.	ŀ Ō
용기; ( ㄴ예시: ( 침강: ( ㄴ예시: (	) ) )
관입: 마그마가 주변 암석이나 지층의 틈을 뚫고 들어가는 것 ㄴ마그마의 밀도는 주변 암석보다 밀도가 (크기/작기) 때문 관입암: 관입한 마그마가 (지하에서 천천히/지표에서 급하게) 식어서 굳어진 암석 ㄴ가장자리의 결정의 크기는 중심부에 비해 (크다/작다) 포획: 마그마가 관입될 때 주변 암석의 일부가 떨어져 나와 마그마 속으로 유입되는 것 ㄴ마그마의 온도가 (높을/낮을) 때나 용융점이 (높을/낮을) 때 잘 일어난다. ㄴ포획암을 이용해 () 의 구성 성분을 연구할 수 있다.	
우리나라의 퇴적암 지형은 ( )와 ( )에 주로 생성되었고 일부는 ( )에 생성된 퇴적암도 존재한다. 우리나라 퇴적암 지형 중 대표적인 것은 아래와 같다 1. 2.	•

```
4.
5.
6.
7.
지사학의 기본 원리란, 지층과 암석의 ( )를 밝히는 것을 기본으로 한다.
동일 과정의 원리란 (
                                               )
지사학의 법칙은 아래와 같이 5가지로 분류할 수 있다.
1. 수평 퇴적의 법칙: 퇴적물이 퇴적될 때 ( )의 영향으로 수평면과 ( )
쌓인다.
                               )에 (
                                         )을 받았음을
ㄴ만약 이 지층이 기울어진 형태로 분포한다면 (
알 수 있다.
2. 지층 누중의 법칙: ( )에 의해 퇴적물이 운반되어 쌓이므로 (
                                          )되지 않은
      )의 지층이 ( )의 지층보다 먼저 퇴적된 것이다.
지층은 (
ㄴ다만 (
        )을 받은 지층에는 적용될 수 없다.
ㄴ지층의 역전된 경우 지층의 상하를 파악하는 방법은 (
      ) 등이다.
        )의 법칙: 최근에 생긴 지층으로 갈수록 동물군은 (
3. 동물군 (
                                       )한 형태로
변화한다.
4. ( )의 법칙: 지하 깊은 곳에서 마그마가 주변의 암석이나 지층의 틈을 뚫고 들어가
생성된 (화성암/변성암)
니특히 주변 암석은 열로 인한 ( )이 일어난다.
      )의 법칙: 매우 긴 퇴적 시간의 단절이 나타나는 상하 두 지층의 관계
5. (
       )을 경계로 위아래 두 지층 사이에는 긴 시간 간격이 나타난다.
ㄴ(
ㄴ특히 암석, 지질구조, 화석군이 크게 달라진다.
*이를 통해서 (
                          )을 알 수 있다.
( ): 지사학의 법칙을 이용해 암석의 생성 시기나 지질학적 사건의 발생
순서를 상대적인 선후 관계로 나타낸 것
지층 대비: 지층을 서로 비교해 지층의 상대적인 선후 관계를 결정한다.
ㄴ암상에 따른 대비: (
                                               )와
같이 짧은 시간 동안 넓게 형성된 지층을 이용하며 비교적 (먼/가까운) 거리에 있는 지층을
비교할 때 사용한다.
ㄴ화석에 의한 대비: (
                                          )
( ): 정확한 생성 시기->(
                                  )를 분석해서 계산한다.
ㄴ모원소의 (
                   )로 생성된 안정한 상태의 원소를 (
한다.
```

반감기: 모원소의 양이 ( ㄴ공식:	)하는 1	데 걸리는 시간
반감기가 n번 지나면 모원소의 양은 반감기를 T라고 할 때 t와 T의 관계	_ ,	줄어들며 절대연령을 t, )이다.
표준 화석: 지층의 (  L생존기간이 ( ), ( 한다.  L고생대는 ( ), 중생 시상 화석: ( )에 민감 )을 추정할 수 있다.  L생존기간이 ( ), 분포  L대표적인 시상화석인 산호는 (  )한 환경에서 서식했다.	한 생물의 화석으로 과거에 생가 ( )인 생물의	)가 많아야 생대는 ( ) 물이 살던 시기의 (
	), ( ), ( ), 빙하 코어 등이 있는데	
빙하 코어의 산소의 동위 원소인 1 따뜻할 때는 빙하 코어의 산소 동위 산소 동위 원소비가 (낮다/높다) ㄴ해양 생물 화석의 경우 (	리 원소비가 (높고/낮고) 기온이	추울 때는 빙하 코어의
지질시대는 아래와 같다. ( )->(	)->(	)->( )
선캄브리아대의 환경은 생물의 종류 )가 대표적이다. 또한 존재 확인을 통해 일부 지역은 한량	기후는 전반적으로 (	활동에 의한 화석인 ( )했으나 빙하 퇴적물의
고생대에 지각 변동에 의해 ( )의 증가로 ( )이 환경에서도 생물이 활발함과 더불어 )한 기후를 보였다.	(가) 형성되어 (	)이 차단되어 해양
중생대에는 ( )이 번성 지속되었다.	했으며 빙하기가 (있는/없는)	( )한 기후가
신생대에는 빙하기와 (	)가 반복되었다.	

```
고기압: 중심부에 ( ) 기류가 생겨 북반구의 지상에서 바람이 ( ) 방향으로
불어나간다.
ㄴ날씨가 (
                )
저기압: 중심부에 ( ) 기류가 생겨 북반구의 지상에서 바람이 ( ) 방향으로
불어 들어간다.
ㄴ( )에 의해 구름이 만들어진다.
기단: 공기가 오랫동안 머물러 있으면 공기의 온도와 습도는 지표면의 성질과 비슷해져 넓은
지역에 거쳐 ( ) 방향으로 기온과 습도가 비슷하게 형성된 큰 공기 덩어리
             ), (
ㄴ습도에 따라: (
L온도에 따라: ( ), ( ), (
시베리아 기단은 ( )에 우리나라에 주로 영향을 주며 (한랭습윤/한랭건조)한 성질을
                    )과 같은 기상 현상을 불러일으킨다.
지니고 있다. 주로 (
             ), (
지니고 있다. 주도 ( 기정 연정글 골드
오호츠크해 기단은 ( )에 우리나라에 주로 영향을 주며
(한랭습윤/고온다습)한 성질을 지니고 있다. 특히 푄 현상이라고도 하는 (
)을 불러일으킨다.
북태평양 기단은 ( )에 우리나라에 주로 영향을 주며 ( )한 성질을
             ), ( )과 같은 기상 현상을
지니고 있다. 주로 (
불러일으킨다.
         ), ( )에 우리나라에 주로 영향을 주며
양쯔강 기단은 (
(온난건조/한랭건조/온난습윤)한 성질을 지니고 있다.
한랭한 기단의 변질에 의해 우리나라에는 ( ), ( ) 현상이 일어날 수 있다.

      나차고 건조한 기단이 바다를 거쳐 (
      )되어 (팽창/수축)하여 육지에 (
      )을

만든다->(안정/불안정)해지는 과정
온난한 기단의 변질에 의해 우리나라에는 ( ), ( ) 현상이 일어날 수 있다.
ㄴ따뜻한 기단이 바다를 거쳐 북상하면서 (
                         )되어 (팽창/수축)하여 육지에 (
)을 만든다->(안정/불안정)해지는 과정
     ): 성질이 서로 다른 두 기단이 만나서 이루는 경계면
(
   )이 지표와 만나는 선을 전선이라고 한다.
한랭전선은 ( ) 공기가 ( ) 공기를 밀어 올릴 때 생기며 전선면의 기울기가 (
   ), 이동 속도가 (빨라/느려) ( ) 구름을 만든다.
ㄴ강수 구역은 전선 (앞면/뒷면)에서 (좁은/넓은) 지역에 걸쳐 비가 내린다.
온난전선은 ( ) 공기가 ( ) 공기 위로 상승할 때 생기며 전선면의 기울기가 (
 ), 이동 속도가 (빨라/느려) ( ) 구름을 만든다.
느강수 구역은 전선 (앞면/뒷면)에서 (좁은/넓은) 지역에 걸쳐 비가 내린다.
폐색 전선은 ( )의 이동 속도가 ( )보다 빨라 두 전선이 겹쳐 생기며
```

(넓은/좁은) 지역에 걸쳐서 구름이 형성된다.

정체 전선은 두 기단의 세력이 비슷할 때 전선의 이동이 ( )하여 한 곳에서 오래 머무르는 전선으로 ( )방향으로 길게 형성되어 많은 비를 내린다. 나우리나라의 ( )의 경우, ( )와 ( )의 영향을 받아생기며 강수 구역은 전선의 (북쪽/남쪽)이다.

온난형 폐색 전선은 ( )의 특성만 나타나는 형태이고 앞쪽에 (찬/더 찬) 공기가, 뒤쪽에 (찬/더 찬) 공기가 존재해 (앞/뒤) 공기가 (앞/뒤) 공기 밑으로 파고들어서 생기는 구조이다.

한랭형 폐색전선은 ( )의 특성만 나타나는 형태이고 앞쪽에 (찬/더 찬) 공기가, 뒤쪽에 (찬/더 찬) 공기가 존재해 (앞/뒤) 공기가 (앞/뒤) 공기 밑으로 파고들어 생기는 구조이다.

ㄴ폐색 전선의 수명은 (길다/짧다)

한랭 전선에 의해 생기는 날씨와 풍속 변화를 서술하면 아래와 같다.

온난 전선에 의해 생기는 날씨와 풍속 변화를 서술하면 아래와 같다.

```
고기압은 ( )에 따라 아래와 같이 구분한다.
정체성 고기압; 중심이 특정 지역에 ( ) 머물며 수축하거나 확장하면서 주위
지역에 영향을 미치는 고기압
ㄴ바람이 (강해서/약해서) (큰/작은) 규모의 기단이 발달한다.
ㄴ우리나라에 영향을 주는 정체성 고기압은 (
                                ), (
                                            )이다.
이동성 고기압: 중심이 이동하는 고기압으로 ( )에서 ( )으로 이동한다.
      )의 전후면에서 발달한다.
ㄴ주로 (
ㄴ규모가 (크며/작으며) ( )에는 대륙성 고기압의 쇠퇴로, ( )에는 해양성
고기압의 쇠퇴로 발생한다.
         ): 하강 기류에 의해 공기가 지표면 부근에 누적되어 상공에 저기압이
형성되어 높이가 높지 않은 형태의 저기압(ex.
         ): 수렴된 공기가 하강해 상층에서 공기가 계속 들어오는 형태의 고기압(ex.
         )
온대 저기압은 ( )에 자주 발생하며 찬 기단과 따뜻한 기단이 만나 형성된 전선에서
형성된다. 온대 저기압의 수명은 아래와 같다.
           )에서 파동에 의해 앞면의 ( )과 뒷면의 (
1. (
)으로 분리된다.
2. 온대 저기압이 발달해서 기상 현상을 일으킨 후 ( )전선이 생성되어 온대
저기압이 약해진다.
온대 저기압의 온난 전선의 앞쪽에는 ( ) 구름에 의해 (넓은/좁은) 지역에 걸쳐
(강한/약한) 비가 내리며 기온이 (오르고/내리고) (남동풍/남서풍/북서풍)이 분다.
온난 전선과 한랭 전선 사이에는 바람의 방향이 ( )로 변하고 날씨는 (
   )며 기압은 (높아지고/낮아지고) 기온은 (오른다/내린다)
한랭 전선의 뒤쪽에는 ( ) 구름이 형성되어 (넓은/좁은) 지역에 걸쳐 (강한/약한)
비가 내리며 기온이 (오르고/내리고) (남동풍/남서풍/북서풍)이 분다.
ㄴ온대 저기압의 남쪽에서 바람의 변화는 (시계/반시계) 방향이고 온대 저기압의 북쪽에서
바람의 변화는 (시계/반시계) 방향이다.
ㄴ온대 저기압의 구름이 존재하는 영역과 강수 구역을 비교하면 강수 구역이 구름의 영역보다
(넓다/좁다)
일기도에서 기압을 표기하는 방향은 1000hPa 미만인 경우 (
       )와 같이 표기하며 1000hPa 이상인 경우는 (
     )와 같이 표기한다.
예제)화살표 뒤에 일기도에서 나타내는 형태의 기압을 작성하시면 됩니다.
990hPa ->
1020hPa ->
973hPa ->
1004hPa ->
```

961hPa -> 1037hPa ->

Tip)기압의 세기가 950hPa 이하인 경우나 1050hPa 이상인 경우는 사실상 존재하지 않으니 헷갈리지 말자.

위성 영상은 가시광선을 이용해 촬영한 영상과 적외선을 이용해 촬영한 영상으로 나뉜다. 가시광선 영상은 밤에 관측할 수 (있다/없다) ㄴ가시광선 영상을 통해 측정할 수 있는 것은 ( )가 대표적이다. 적외선 영상은 밤에 관측할 수 (있다/없다) ㄴ적외선 영상을 통해 측정할 수 있는 것은 ( ), ( ), ( ), ( ) 이 의해 관측된다.

\*맨 밑 빈 칸에는 온대 저기압을 그려보고 요약정리 해보자.

열대 저기압은 수온이 ( ) 열대 해상에서 발생하며 에너지원은 해수의 ( )이다. ㄴ적도에서는 발생이 (가능/불가능)한데 그 이유는 ( ) 때문이다. ㄴ전선을 (동반한다/동반하지 않는다)
태풍의 발생 과정에서 증발한 수증기가 (       )되어 단열 (팽창/압축)이 발생하고, 이에         따라 공기의 (수렴/발산)에 따라 (       )이 발달하며 풍속이 빨라지게 된다.
생성 초반에는 ( )의 영향으로 북서쪽으로, ( )을 지나고 나서는 ( )의 영향으로 북동쪽으로 이동하며 중심 기압이 ( ) 때 세력이 약해진다.
나전향점을 지나고 나서는 이동 속도가 (       )         태풍이 육지에 상륙하거나 해수면의 온도가 낮아지면 (       ), 지표와 마찰이         생겨 풍속이 감소하며 중심기압이 (       ), (       )의 형태로 변하여         소멸한다.
태풍의 중심으로 갈수록 ( )가 발달하며 중심부에는 부분적인 ( )로
인해 맑은 날씨를 보인다.  L다만 중심부 기압은 ( ), 중심부의 풍속은 ( )  L태풍의 중심에 가까울수록 높고 두꺼운 ( ) 구름이 형성되어 벽 형태의 구조를 이루며 중심에 가까울수록 풍속이 ( )
위험 반원: ( ) 방향의 풍향 변화. 태풍 진행 방향의 (오른쪽/왼쪽)
ㄴ이유: 안전 반원: ( ) 방향의 풍향 변화, 태풍 진행 방향의 (왼쪽/오른쪽) ㄴ이유:
우리나라에 영향을 주는 태풍은 늦여름에서 초가을 무렵에 많은데 이는 ( )의 세력이 약해졌기 때문이다.
되우: ( ) 기급이 제기기 메이 (아레지(기레지)) ( ) 기급이 HEF라인
L(       ) 기류의 세기가 매우 (약해서/강해서) (       ) 구름이 발달한다.         L발달 단계는 (       ) -> (       ) 이다.
우박: ( ) ㄴ적운형 구름에서 주로 발생하며 (상승기류/하강기류)가 발달한다. ㄴ( )에 주로 발생한다.
나(좁은/넓은) 지역에서 내리며 구름 내 ( )이 오르내리게 되면서 얼음 구조를 형성한다.
폭설은 겨울철에 (대륙성/해양성) (고기압/저기압)이 북서풍의 영향으로 확장되는 과정에서 (가열/냉각)되면서 ( )를 공급받으며 불안정해져 일어나는 기상 현상이다.

경우에 따라 ( )를 포함한 ( )이 우리나라를 통과하면서 발생하기도 한다. 그 외 이상 기상 현상들의 정의와 원인을 적어보자. 한파: 폭염: 국지성 호우: 황사: 중국 지역의 사막에서 ( )에 의해 모래먼지가 ( )을 타고 동쪽으로 날아와 우리나라의 ( )에 의해 천천히 지표에 가라앉으며 영향을 미치는 현상이다. 나주로 ( )에 자주 발생한다.

마지막으로, 태풍의 구조와 진행에 대해 그림을 그려보자.

ㄴ( )가 심해질 때 더 자주 발생한다.

( ): 해수에 녹아 있는 성분 염분: 해수 (100g/1kg)에 녹아 있는 ( )의 총량 ㄴ평균값은 약 35psu이다. 표층 해수의 염분 분포는 ( )에서 가장 높고 ( 순으로 염분이 낮다.	), (
염분비 일정 법칙: (	)
( )이 많을수록, ( )이 적을수록 ㄴ저기압대인 ( ) 지역은 염분이 (높고/낮고) 지역은 염분이 (높다/낮다) 하천수의 유입에 의해 염분의 차이가 생기기에 대양의 중심투 (높다/낮다)	
수온이 높아지면 기체의 용해도가 (커지고/작아지고) 수온이 (커진다/작아진다) ㄴ이 때 수온이 높아지면 해수에 녹아 있던 기체가 ( 있다.	낮아지면 기체의 용해도가 )됨을 알 수
용존 산소량: (  L표층에서 수심이 깊어질수록 용존 산소량이 감소하지만, 심  나타나는데 그 이유는 (  )  용존 이산화탄소량은 수온이 (높을수록/낮을수록), 염분이 (높	
(커질수록/작아질수록) 증가한다.	
ㄴ이산화탄소는 해수에서 ( ), ( 존재한다.	) 등의 형태로
	이산화탄소의 농도가
혼합층: 수온이 ( )하다. 두께는 위도, 계절에 따라 함 )일 때 두꺼워진다. 나이를 통해 (고위도/중위도/저위도), (여름철/겨울철)에 더 나 나표층 해수가 ( )의 흡수에 의해 영합 지역은 ( )의 흡수량이 적어 혼합층이 절	두꺼움을 알 수 있다. 향을 받기에 ( )
수온 약층: ( )에 따라 ( )이 급격히 보다 이 하고 이 급격히 보다 이 이 급격이 보다 (근/작은) 해수가 분위-아래가 섞이기 어려워 매우 ( ) 층이다. 나고위도로 갈수록 수온 약층이 형성되는 수심이 (깊어진다/약	-포해서 밀도 차이가 존재하므로

ㄴ혼합층과 심해층의 (	)을 차단한다.	
심해층: 수온 약층 아래에는 태양 복/ 부피는 최대이다.	나 에너지가 도달하지 않아 수온의 변화가 거의 없으며	
해수의 밀도는 순수한 물의 밀도보다 ㄴ이유:	(크다/작다)	
밀도는 수온이 (높고/낮고) 염분이 (낮 (깊어질수록/얕아질수록) 수온이 (높이 나이를 통해 ( )에서 밀 나해수의 밀도는 해수의 (	도가 크게 증가함을 알 수 있다.	
수온 염분도에 따라 수온이 ( 해석할 수 있다.	), 염분이 ( ) 해수의 밀도가 높아짐	을
수괴: (	)	
	(비례/반비례)하고 수온에 (비례/반비례)하며 아래로 가 ( ). 또한 오른쪽으로 갈수록 염분이	
ㄴ밀도가 가장 높은 곳은 (	) 부분이다.	

대기 대순환: ( ㄴ원인: 위도별 (		규모로 일어나는 다 )의 차이와 지구		에 의해 발생하	며
	)한 가열에		, , , , , , , , , , , , , , , , , , , ,		·
해들리 순환: 위도 (저기압/고기압)이 형성된다.	( 형성되고, 위도 (	)에서 발생하며 <sup>2</sup> )에서 공기			
ㄴ이 순환대의 지표	(수렴/발산)하는 곳 E면에서는 (	)이 분다.			1
나귀노 (	)에서 공기가 (수렴			)라고 부른다	f.
(저기압/고기압)이 ㄴ이 순환대의 지표	E면에서는 (	되고, 위도 ( )이 분다.	)에서 공기기	가 (상승/하강)히	<b>ॅ</b> ोले
ㄴ(	)가 위도 (	) 부근에서 한랭	한 공기와 만니	· 생성된다.	
			)에서 공기		-)하여
각 지역에서는 ( ㄴ북반구에서 ( 방향은 (왼쪽/오른	)의 방형	해 편향되어 지표면 냥은 (왼쪽/오른쪽),			)의
직접 순환: ( 여기에 해당한다.	)에 9	의해 발생한 구조.	(	), (	)0]
간접 순환: (	)이 여기에 해당한	다.			)로
	l는 원인은 ( )의 분포에 따라 ' 가 ( )이디		,	다. 또한 해류	의
나순환 방향은 북빈 방향이다.		) 방향, 남	한구에서 (	)	)
열대 순환: (	)와 (		. 구성되어 있으	_며 특히 (	
)는 해주면의 기 아열대 순환: ( 형성한다.	울기 차이에 의해 · )과 (		병향으로 형성되	어 순환 구조를	<u> </u>

```
아한대 순환: ( )과 ( )의 영향을 받아 해류가 형성되며 (
                               )이기 때문에 규모가 작다.
                       )에서 흐르며 유속이 (빠르다/느리다)
서안 경계류: 대륙의 (
ㄴ( )이기에 수온이 (높고/낮고) 염분이 (높고/낮고) 용존 산소량이 (많고/적고) 영양
역류가 (많으며/적으며) 해류의 밀도가 (크다/작다)
동안 경계류: 대륙의 (
                      )에서 흐르며 유속이 (빠르다/느리다)
ㄴ( )이기에 수온이 (높고/낮고) 염분이 (높고/낮고) 용존 산소량이 (많고/적고) 영양
염류가 (많으며/적으며) 해류의 밀도가 (크다/작다)
표층 해류와 대기 대순환의 역할: 저위도의 (과잉/부족) 에너지를 고위도로 전달해 (
  )를 해소한다.
ㄴ특히 중위도 지역인 위도 38도 부근에서는 에너지 수송량이 (최대/최소)이다.
난류가 흐르는 해안은 기온이 (높은 편/낮은 편)이고 한류가 흐르는 해안은 기온이 (높은
편/낮은 편)이다.
한류와 난류가 만나는 곳을 (
                     )라고 한다.
ㄴ( )의 대표적인 특징은 (
                            )이다.
밀도류: 해수의 밀도가 불균일함 때 밀도가 (큰/작은) 해수는 아래쪽으로, 밀도가 (큰/작은)
해수는 위쪽으로 움직이며 발생하는 해류
해수의 밀도는 수온이 (높을수록/낮을수록), 염분이 (높을수록/낮을수록) 커진다.
ㄴ(고위도/저위도) 구역의 해수는 (
                            )이기에 밀도가 높다.
ㄴ고위도로 갈수록 ( )이(가) 감소해서 염분이 (높아진다/낮아진다). 다만
극지방의 경우 (
                               )이기에 염분이 (높은/낮은)
편이다.
ㄴ고위도 해역의 해수는 수온이 ( ), 염분이 ( ) 밀도가 상대적으로
                       ), 염분이 (
크지만 저위도 해역의 해수는 수온이 (
                                      ) 밀도가
상대적으로 작다.
심층 순환: 주위보다 밀도가 큰 해수는 ( )하여 같은 밀도의 해수가 분포하는
수심에 도달한 수 (수평/수직) 방향으로 이동하는 움직임
ㄴ원인: (
                                     )에 따른 밀도 차이
                                      )에서 해수가 (
남극 저층수: 밀도가 가장 큰 해수. 겨울에 남극 대륙 주변 (
     )될 때 해수의 염분이 (증가/감소)하면서 밀도가 증가해 가라앉아 생긴다.
                ) 아래에서 흐르며 (북쪽/남쪽)으로 이동한다.
북대서양 심층수: 북반구 그린란드 부근에서 (융해/냉각)된 표층 해수가 침강해 형성된다.
```

ㄴ(북쪽/남쪽)으로 흐르며 ( 위치한다.	)와 (	) 사이에
*남극 중층수는 ( )와 (	) 사이에서 흘러	(북쪽/남쪽)으로 이동한다.
심층수는 ( )과 ( (빠르다/느리다)	)의 영향을 받아	<b>) 이동하며 속도는</b>
표층 순환은 ( )의 열을 기보어 밀도가 커진 해수는 이동하면서 표층 해수를 ( )의 평형을 맞추어 준다. 나심층수는 ( )와 ( )를 공급하고, 표층 해수에 (	· ( )하여 ( )로 움직이게 한다. 즉 :	)로 지구 전체의 (
용승: 해수면에 바람이 불 때 ( 방향으로 해수가 이동하여 이를 채우 ( ): 표층 해수가 외해 올라오는 현상 ( ): 표층 해수가 연인	우기 위해 심층의 (따뜻한/찬)	내 심층에서 차가운 해수가
적도 용승: 적도를 경계로 ( )로 불 때 이 무역풍에 의해 북반구 방향으로, 남반구에서는 해수가 바른적도의 ( )가 (발산/-	ł의 (	)이 ( )에서 ( ) ) 방향으로 이동하며 님층 해수가 상승하는 현상
저기압이나 태풍 중심 부근에서 ( ) 방향으로 해수가 이동 (수렴/발산)하면서 용승 현상이 일어 ㄴ이를 통해 고기압 지역에서는 (	통하고, 저기압 중심에서 (	)7}
용승은 ( 있다.		)를 통해 확인할 수
용승이 일어나는 지역은 표층 수온여 (안정/불안정)해 ( )해진다.	기 (높아/낮아) 기후가 ( ) 날씨가 나타나고, 영양 염류	)며, 기층이 -가 (풍부/부족)해 어장이 (

\*용승이 잘 일어나는 곳;

평상시에는 무역풍의 영향으로 따뜻한 표층 해수가 (동쪽/서쪽)으로 이동해 페루 연안에서 (용승/침강)이 일어난다. 이 때 적도 부근 태평양은 (동쪽/서쪽)이 (동쪽/서쪽)보다 수온이 낮고 따뜻한 해수층의 두께는 (동쪽/서쪽)이 더 두껍다.

엘니뇨가 발생할 때 무역풍이 (강화/약화)되어 동태평양에서 (상승/하강) 기류가 나타난다.

```
-무역풍의 세기 변화로 적도 태평양 부근에서 바람의 세기의 변화는 ( ) -서태평양 해역의 수온은 (높아진다/낮아진다) -상승 기류의 위치는 (동쪽/서쪽)으로 이동한다. -동태평양 지역의 날씨는 ( ) -서태평양 지역의 날씨는 ( ) -적도 해류의 세기는 (강해진다/약해진다) -적도 반류의 세기는 (강해진다/약해진다) -동태평양 적도 부근의 따뜻한 해수면 두께는 (두꺼워진다/얇아진다) 나여기에 수온약층이 나타나는 깊이는 (깊어진다/얕아진다) -동태평양과 서태평양의 수온 차이는 (커진다/작아진다) -동태평양과 서태평양의 하수면 두께 차이는 (커진다/작아진다)
```

라니냐는 엘니뇨의 반대로, 무역풍의 세기가 (강해져/약해져) 엘니뇨 현상의 반대로 일어난다고 생각하면 된다!

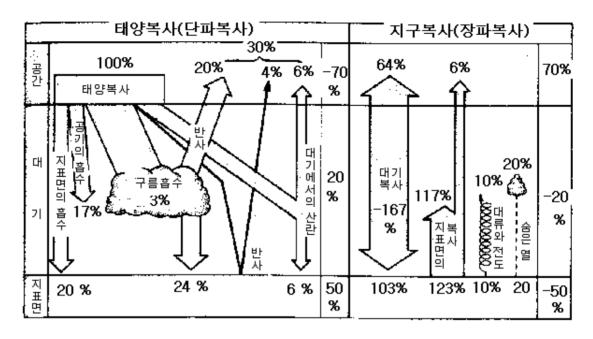
-동태평양 적도 부근 수온은 (높아지고/낮아지고) 해수면 기압은 (높아진다/낮아진다)

\*평상시랑 비교할 때, 평상시에서 좀 더 심화된 현상은 라니냐 현상에서 일어나고, 평상시와 반대되는 현상은 엘니뇨에서 일어남을 참고하자.

지구 내적 요인에 의한 기후 변화 )이(가) 변해 기후가 변하며 ( -대륙과 해양의 분포가 변하면 ( )로 수송되는 ( )이 변해 기온의 차이가 생길 수 )에서 ( 있다. ㄴ이는 ( )의 분포와 관련이 있으며 ( )에 의해 대륙과 해양이 분포가 변하면 기후가 변할 수 있다. ㄴ대륙과 해양은 비열과 ( )이 다르기 때문에 이와 같은 현상이 일어난다. 비열의 경우 ( )이 ( )보다 커 온도 차이가 (크다/작다) -지표면의 습도, 반사율, 대기 투과율 등에 의해 기후 변화가 발생할 수 있다. ㄴ습도가 높을 때 일교차가 (크다/작다) ㄴ반사율이 증가할수록 평균 기온이 (높아진다/낮아진다) ㄴ대기 투과율이 증가할수록 평균 기온이 (높아진다/낮아진다) \*대기 투과율의 경우 ( )에 영향을 받는 경우가 많다 지구 외적 요인에 의한 기후 변화 -지구 자전축의 기울기 변화, 세차 운동, 공전 궤도 이심률 (이를 통틀어 밀란코비치 이론이라고 한다.) -지구 자전축의 기울기가 변하면 ( )이고 21.5~24.5도 사이에서 변한다. 1. 지구 자전축의 기울기 변화 )가 달라지는데, 기울기가 증가하면 ( )가 (커져/작아져) 계절 별 연교차가 (증가하고/감소하고) 기울기가 감소하면 )가 (커져/작아져) 계절 별 연교차가 (증가한다/감소한다) L기울기가 증가할 때를 예를 들면 여름은 (더 더워지고/덜 더워지고) 겨울은 (더 추워진다/덜 추워진다) ㄴ자전축이 기울어진 만큼 ( )를 받는 면적이 달라지기 때문이다. ㄴ이는 북반구, 남반구 공통이다. 2. 세차 운동 )를 중심으로 26000년을 주기로 회전하며 ( -지구의 자전축이 ( )이 변하는 운동을 한다. -지구 자전축이 기울어져 공전하는 것이 계절 변화가 나타나는 주된 원인으로, 계절 변화는 ( )에 의해 일어난다. -북반구 기준으로, 현재는 궤도의 근일점에서 (여름/겨울)이고 원일점에서 (여름/겨울)인데 지구 자전축의 방향이 현재와 반대가 되면 궤도의 근일점에서 (여름/겨울)이고 원일점에서 (여름/겨울)이 된다. ㄴ현재로부터 13000년 후 북반구의 여름은 태양과 (가까워져/멀어져) 여름의 평균 기온이 (올라가고/내려가고) 같은 시기에 남반구의 겨울은 태양과 (가까워져/멀어져) 겨울의 평균

기온이 (올라간다/내려간다)

ㄴ즉 북반구의 연교차는 (증가/감소)하고, 남반구의 연교차는 (증가/감소)한다. ㄴ6500년 후 근일점에서 북반구의 계절은 ( )이다.
3. 지구 공전 궤도의 이심률 변화 -지구는 ( )를 따라 공전하고 있고, ( )의 찌그러진 정도를 이심률이라고 하는데 0에 가까울수록 ( ), 1에 가까울수록 ( )이다.
L공전 궤도의 이심률이 증가하면 원일점에서 지구와 태양 간의 거리가 (가까워져/멀어져) 북반구 (여름/겨울)의 평균 기온이 (상승/하강)하고 근일점에서 지구와 태양 간의 거리가 (가까워져/멀어져) 북반구 (여름/겨울)의 평균 기온이 (상승/하강)하기에 북반구 기온의 연교차가 (커진다/작아진다)
L이심률이 감소하면 북반구 기온의 연교차는 (커지고/작아지고) 남반구 기온의 연교차는 ()이기에
(커진다/작아진다)
그 외의 기후 변화의 요인은 ( ), ( ), ( ), ( ) 등이 있다.
온실 효과: 지구의 ( )에 의해 지구 표면의 평균 온도가 (높게/낮게) 유지되는 현상
L대기가 없을 때 낮에는 지표면의 온도가 ( ), 밤에는 지표면의 온도가 ( ).
니대기가 있는 경우, 파장이 (긴/짧은) ( )은 지구 대기에 의해 흡수되었다가 지표면과 우주 공간으로 다시 방출되고, 다시 방출되는 ( ) 과정에서 온실효과가 일어나 평균 온도가 (높게/낮게) 유지된다.
온실 기체: 지표면이 방출하는 (       )을 흡수하여 (       )를 유발하는 기체         나(       ), (       ), (       ), (       ), (       ), (       )       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )       (       )
지표면의 ( )를 줄여준다.
( ): 지구의 에너지 출입이 열적 평형을 이룬다. ㄴ먹은 만큼 뱉어낸다!!



```
반사율
L구름 반사 ( )+지표 반사 ( )+대기 반사 ( )=( )

지표면
L태양 복사 에너지의 흡수 ( )+( )+( ) )
=잠열 ( )+대류 및 전도 ( )+지표 복사 ( )-대기 복사에 의한 재복사 ( )
=( ) )

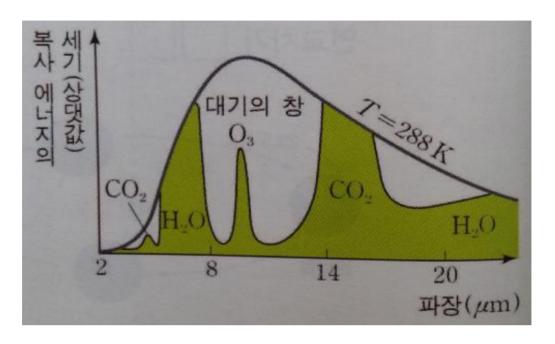
대기
L태양 복사 에너지의 흡수 ( )+( ) )
=( )
```

\*여기는 관련 숫자를 직접 집어넣는 방법으로 답을 작성하면 되고, 대기의 두 번째 칸에는 대기 복사의 흡수/방출에 관한 값과 요인들을 적으시면 됩니다.

)가 증가한다.

\*각 계산의 맨 마지막 줄에는 그래서 얼마만큼 먹고 뱉는지 적어주시면 됩니다.

지구 온난화가 가속화될수록 (



이 자료를 통해 알 수 있는 사실을 모두 적어보자.

1	
1	

2.

3.

4.

5.

6.

지구 온난화에 의한 현상

- 1. 해수 온도 (상승/하강)-이산화탄소 용해도 (증가/감소) 및 해수면 (상승/하강)-이산화탄소 (증가/감소)-지구 온난화 심화
- 2. 빙하 면적 (증가/감소)-해수면 (상승/하강) 및 극지방의 반사율 (증가/감소)-지구 온난화심화
- 3. 증발량 (증가/감소)-수증기량 (증가/감소)-지구 온난화 심화

*해수면 상승의	원인은 (	), (	) 등이 있다.
*(	), (	), (	) 등에 의해 지구 온난화기
심화되기도 한다	斗.		

네모 칸에는 식을 써 주세요!!

흑체: 입사하는 모든 파장의 ( 최대로 ( )하는 가상의 물차 ㄴ별은 흑체에 가깝다.	, — ,	)하고 해당 온도어	]서 ( )를	
플랑크 곡선에서 흑체가 방출하는	복사 에너지의 세기	기는 (	)에 따라 달라진다.	
빈의 변위 법칙: 흑체의 표면 온도이는 (길어진다/짧아진다).	E가 (높을수록/낮을	수록) 최대 에너지를	· 방출하는 파장의 길	
즉 흑체의 온도와 파장의 길이는 (	[정비례/반비례) 관ː	계이다.		
빈의 변위 법칙에 따라 표면 온도(길어서/짧아서)( )색을 영역의 파장대가(길어서/짧아서) 나이에 따라 별의 분광형을 분류할 형으로, 파랑-청백-하양-황백-노란	띠고, 표면 온도기 ( )색을 막 날 수 있는데 파란색 당-주황-빨강 순으로	나 낮은 별일수록 복 된다. 에서 ( )형, 늘	자 에너지를 방출하는 붉은색에서 ( )	
안시 등급 $(m_V)$ : ( 사진 등급 $(m_P)$ : (	)	색지수:		
니표면 온도가 높을수록 파장이 (전 등급이 안시 등급보다 (커/작아) 설	,			
U, B, V등급은 특정 파장의 빛만 통과하는데 U 필터는 ( ), B 필터는 ( ), V 필터는 ( ) 빛을 통과시킨다. 특히 색지수로 ( )를 이용한다. 연속 스펙트럼: 흑체가 모든 파장에 걸쳐 복사 에너지를 방출해 모든 파장 영역에서 빛이 연속적인 띠 형태로 나타난다. 방출선 스펙트럼: (고온/저온)의 기체가 특정 파장 영역에서만 밝은 빛을 내는 것흡수선 스펙트럼: (고온/저온)의 기체가 특정 파장 영역에서 세기가 (강해져/약해져) 어두운 선 형태로 나타나는 것				
	과 (	)이 겹친다.		
별의 광도: ( )의 총	량			

포그슨 방정식(겉보기 등급에 대한 공	식과 절대 등급에 대한 공식 모두 써 보자)
슈테판 볼츠만 법칙: 흑체의 표면 온도 타낸 식이다.	E가 높아질 때 방출하는 에너지는 (증가/감소)하는 걸 나
아래 네모 칸에는 별의 광도(L)을 슈타하는 식을 유도해보자.	네판 볼츠만 공식을 이용해 정리해보고 별의 반지름을 구
H-R도의 가로축: ( H-R도의 세로축: (	)를 나타내고 왼쪽으로 갈수록 ( ) )를 나타내고 위로 갈수록 ( )
주계열성에 속하는 별은 H-R도의 ( 반지름과 질량이 크다.	)에 위치할수록 표면 온도와 광도가 높고,
	] (크고/작고), 반지름이 (크고/작고) 광도가 (크고/작고)
적색 거성은 H-R도의 ( ) 나( ) 반응을 끝내면 져) 붉은색을 띠게 된다.	에 있다. 면서 반지름이 (증가/감소)하고, 표면온도가 (높아져/낮아
나광도가 매우 큰 이유는 (	)

```
초거성은 H-R도의 ( )에 분포한다.
L광도와 반지름이 적색 거성보다 (크다/작다)
ㄴ표면 온도는 (적색/청색) 초거성이 더 크고, 반지름은 (적색/청색) 초거성이 더 크다.
L밀도가 (큰/작은) 편이다.
백색왜성은 H-R도의 (
                    )에 분포한다.
ㄴ온도가 (높은/낮은) 편이며 반지름이 (커/작아) 광도는 (크다/작다).
ㄴ밀도는 (크다/작다).
원시별의 탄생 조건: 온도가 (높으며/낮으며) (밝게/어둡게) 보이는 (저온/고온) (저밀도/고밀
도)의 성운이 ( )하여 탄생하게 된다.
ㄴ질량이 너무 작을 경우, 주계열성으로 진화하지 못하고 (
                                   )이 된다.
원시별에서 중력 수축이 진행되면서 크기가 (늘어나고/줄어들고) 온도가 (상승한다/하강한다)
느기체 압력에 의해 외부로 밀어내는 힘보다 ( )이 더 크기 때문
L원시별의 질량이 클수록 중력 수축이 (빠르게/느리게) 일어나 주계열에 도달하는 속도가 (빠
르다/느리다)
ㄴ중력 수축 에너지는 초기에 별의 중요한 에너지원으로 사용되다가 이후에 별의 중심부에서
  ) 반응이 일어날 수 있도록 한다.
주계열성은 질량에 따라 수명과 진화 과정이 결정된다.
주계열성의 중심부에서 ( ) 반응이 일어나며 ( )이 발생해 질량
이 (늘어난/줄어든) 만큼 에너지로 변한다.
ㄴ질량이 큰 주계열성일수록 중심부의 온도가 (높고/낮고) 생성되는 에너지량이 (많아/적어)
표면 온도가 (높고/낮고) 광도가 (크다/작다)
질량이 태양의 2배보다 작은 별은 양성자-양성자 반응이 일어나 양성자끼리 직접 충돌해 (
     )을 만들어낸다.
ㄴ( )가 차례로 반응해 ( )을 만들어낸다.
또한 이 질량대의 별의 내부 구조는 큰 ( )과 상대적으로 얇은 (
존재하는데, 중심부에서는 ( )에 의한 열전달이, ( )에서는 별의 표면
에 가까워질수록 온도가 (높아지며/낮아지며) ( )에 의한 열전달이 우세하다.
이 별은 주계열 과정을 끝내고 ( )으로 진화하는데 중심부에서 (
                                           )0]
수축해 온도가 높아지며 ( ) 반응을 시작해 (
 )을 거쳐 ( )가 되면서 최종적으로 (
                            )이 생성되거나, 질량이 태양
정도이거나 태양보다 작은 경우는 (
                            ) 반응까지만 일어난다.
```

이후 바깥층을 이루는 물질을 방출해 ( 속 수축하여 ( )이 형성된다.	)을 형성하고, 이후에 중심핵이 계
( ) 원자핵이 촉매로 작용한다.	.자핵을 만드는 과정에서 ( ), ( ), )이 일어나는 작은 ( )과
주계열성에서는 정역학 평형 상태가 나타나는 의한 중력과 ( 력이 평형을 이루는 상태이다. ㄴ안쪽으로 갈수록 온도가 (증가/감소)해 안쪽 ㄴ( )이 우세하면 수 면 팽창한다.	)에 의한 바깥 방향의 기체 압 ·에서 바깥쪽으로 압력 차에 의한 힘이 발생한다.
일어나면서 수소 연소층에서 ( ) 연소	)으로 진화해 ( ) 반응이 계속해 .층, ( ) 연소층, ( 으로 구성된 핵이 나타나고, ( )보다 무거운
이후 중심부가 급격히 수축해 폭발하면서 ( 에너지가 방출된다.	) 현상이 일어나고, 엄청난 양의
간으로 흩어지고 중심부는 질량에 따라 수축한	)보다 ( ) 원소들은 우주 공 해 ( )로 이루어졌으며 매우 빠르게 빛도 빠져나가기 어려운 ( )로 진화하 형성해 원시별을 만들어낸다.

외계	행성은	직접적인	관측이	어려워	간접적인	방법으로	관측한다.

시선 속도 이용 -행성이 중심별 주위를 공전할 때, 별과 행성이 ( )을 기준으로 공전하기에 ( )에 의해 스펙트럼 (방출선/흡수선)의 파장 변화가 생긴다. 나행성의 질량이 (클수록/작을수록), 공전 궤도 장반경이 (클수록/작을수록), 행성과 중심별 사이의 거리가 (가까울수록/멀수록) 중심별의 운동 속도가 (커져/작아져) 파장 변화가 (커지므로/작아지므로) 행성을 확인하기 (쉽다/어렵다) 나중심별이 관측자로부터 멀어질수록, 행성이 관측자로부터 (멀어질수록/가까워질수록) (적색편이/청색 편이)가 나타난다.
식 현상 이용 -행성의 공전 궤도면이 관측자의 시선 방향과 (나란할 때/수직일 때) 행성이 중심별의 앞면을 지날 때 마다 별의 일부가 가려져 어두워진다. ㄴ행성의 반지름과 별의 밝기가 감소하는 비율은 (비례/반비례)한다. ㄴ공전 궤도 반지름이 (길수록/짧을수록), 행성이 (클수록/작을수록) 행성을 발견하기 쉽다. ㄴ가려진 시간이 길수록 공전 주기는 (길다/짧다)
미세 중력 렌즈 이용 -천체의 ( )이 렌즈 역할을 해 빛이 휘어지게 해서 행성을 발견한다. 나외계 행성이 존재할 경우, 행성에 의한 밝기 변화가 추가로 나타난다.
외계 생명체가 존재할 조건: (       )         생명 가능 지대: 행성에 (       )의 물이 존재할 수 있는 구역
중심별의 질량이 클 경우, 생명 가능 지대는 (가까워지며/멀어지며) 구역이 (넓어진다/좁아진다). 다만 진화 속도가 너무 빨라 생명체의 진화가 이루어질 시간이 부족하다.
중심별의 질량이 작을 경우, 생명 가능 지대는 (가까워지며/멀어지며) 구역이 (넓어진다/좁아진다). 다만 중력의 영향으로 ( )을 하기에 생명체가 존재하기 어렵다.
생명체가 존재할 행성의 조건: ( ), ( ), ( ), ( ), ( ), (
나선 은하: ( )을 가지고 있다. -구조: 중앙 팽대부에는 나이가 (많은/어린) (푸른색/붉은색) 별과 ( ) 성단이 분포하고, 원반 부분에는 나이가 (많은/어린) (푸른색/붉은색) 별과 ( ) 성단이 분포하며 (

)이 많이 분포한다. -막대 나선 은하: 나선 은하가 (안정/불안정)한 경우에 중심부에 막대 구조가 생성되며 상대적으로 나이가 (많은/적은) 경우가 많다.
타원 은하: ( ) 형태의 은하이며 나이가 (많은/적은) 별들로 구성되어 있으며, ( )에 따라 세분화하기도 한다.
불규칙 은하: ( ) L젊은 별과 늙은 별을 모두 포함하고 있고, 성간 물질이 풍부하다.
우리 은하는 ( )이다.
전파 은하: 전파 영역에서 ( )를 방출하며 가시광선 영역보다는 ( )영역에서 관측이 용이하다.  나구조: 중심에 핵이 있고, 거대한 돌출부인 ( )가 존재하며 ( )와 핵이 ( )로 연결되어 있다.
케이사: 우주 초기에 만들어진 천체로 거리가 매우 멀어 (적색 편이/청색 편이)가 나타나며. 중심부에 ( )이 있을 것으로 추정된다.
세이퍼트 은하: ( )이 매우 밝고 스펙트럼 방출선 폭이 (넓게/좁게) 관측된다. ㄴ주로 ( )의 모습으로 관측되며 중심부의 광도가 ( ). ㄴ중심부에 ( )이 있어 은하에 존재하는 성간 물질이 움직이는 속도가 (빠르다/느리다)
충돌 은하: 은하와 은하가 충돌해서 형성된 은하 -충돌 부분에서 ( )가 생기고, 경우에 따라 ( )가 형성되기도 한다.
외부 은하의 스펙트럼 (흡수선/방출선)의 파장이 (붉은색/푸른색) 쪽으로 치우치는 현상인 ( )가 일어나며 멀리 있는 은하의 ( )가 더 (크다/작다).
후퇴 속도: ( ) 방향으로 멀어지는 속도로, 거리가 멀어질수록 ( )에 의해 ( )가 나타난다.
적색 편이량과 후퇴 속도에 대한 공식을 아래에 적어 보자.

허블 법칙: 후퇴 속도는 ( )와 ( )의 곱과 같다.
우주의 크기와 나이는 아래와 같이 구할 수 있다.
허블 법칙을 통해 우주는 (팽창/수축)하고 있음을 알 수 있다.
빅뱅 우주론: 온도가 매우 (높고/낮고) 밀도가 매우 (높은/낮은) 한 점에서 폭발을 일으켜 평창하면서 우주를 구성하는 물질이 만들어지면서 우주가 진화했다고 설명하는 이론
빅뱅 직후: (       )과 온도가 (       )하며 기본 입자가 생성되었다.         1초 후: 기본 입자의 결합으로 (       )와 (       )가 만들어졌다.         3분 후: (       )으로 (       )원자핵, (       )원자핵 등이 만들어졌다.         38만년 후: (       )가 만들어졌으며 빛이 퍼져나가면서 (       )를 확인할 길         있다. 이 이후는 암흑의 시대라고 부른다.       나우주가 팽창하면서 우주의 밀도는 (증가/감소)했다.
박행 우주론의 증거 -( ): 초기 우주의 매우 뜨거운 온도에 의한 복사가 차차 온도가 낮아지던 서 매우 낮은 온도의 복사 형태로 남은 것
박뱅 우주론의 한계 -박뱅 우주론에 따르면 우주는 물질의 양에 따라 곡률을 가지지만 우주의 곡률은 0이다. 나이를 ( )라고 한다우주 배경 복사가 일정하고 균일한 이유를 밝히지 못한 ( ) -자기 단극 문제 등
이를 해결하기 위해 등장한 것이 ( )이다.

ㄴ빅뱅 직후 급격한 팽창을 일으켰으며 위의 문제를 해결했다.

은하의 회전 속도가 (	하다는 것과 은하의 질량 측정을	· 통해 암흑 물질의 존재를 예
측했다.		
L암흑 물질은 ( )	로 감지할 수 없으며, 질량은 우	주의 ( )를 차지하
고 있어, ( )에 따른 전	학용으로 존재를 파악할 수 있다	
우주 가속 팽창: (		바탕으로 우주의 팽창 속도는
( )하고 있음을 알이		
L빅뱅 이후 ( )하다		
암흑 에너지: 중력 반대 방향으로	모 작용해 우주의 팽창을 (	) 시키는 에너지
ㄴ우주 가속 팽창의 이유는 (	)의 세기보다 (	)의 세기가 크기 때문
이라고 예측된다.		
우주의 구성 성분 중 69%는 (		)가 차지하고 있으
며 극소수만 천체 및 원자핵, 입	자 등으로 구성되어 있다.	
비베 이즈르에 뛰기 이즈이 미드	로 /	비사에 빠리 O포 코카이 취
빅뱅 우주론에 따라 우주의 밀도		. 면수에 따라 우수 공간이 위
어진 정도가 결정되며 우주의 미		wul 그 - 미 - 리 구 1 / wul 그 - 미 - 샤 주 \ 그 1
-열린 우주: 우주의 밀도가 (	)모나 (크고/삭고) (	빠르게 팽상/빠르게 수숙/하는
형태이다.		가의 제원의 기원이다
-평탄 우주: 우주의 밀도가 (		
-닫힌 우주: 우주의 밀도가 (	)보나 (크고/삭고) (	빠르게 팽창/빠르게 수축)하는
형태이다.		
ㄴ다만 여기서는 (	)의 영앙을 무시했다.	

그간 지구과학1 개념 확인 테스트를 공부하시느라 정말 수고하셨습니다. 지구과학1 1등급을 간절히 바랍니다.